

This is a digital copy of a book that was preserved for generations on library shelves before it was carefully scanned by Google as part of a project to make the world's books discoverable online.

It has survived long enough for the copyright to expire and the book to enter the public domain. A public domain book is one that was never subject to copyright or whose legal copyright term has expired. Whether a book is in the public domain may vary country to country. Public domain books are our gateways to the past, representing a wealth of history, culture and knowledge that's often difficult to discover.

Marks, notations and other marginalia present in the original volume will appear in this file - a reminder of this book's long journey from the publisher to a library and finally to you.

Usage guidelines

Google is proud to partner with libraries to digitize public domain materials and make them widely accessible. Public domain books belong to the public and we are merely their custodians. Nevertheless, this work is expensive, so in order to keep providing this resource, we have taken steps to prevent abuse by commercial parties, including placing technical restrictions on automated querying.

We also ask that you:

- + *Make non-commercial use of the files* We designed Google Book Search for use by individuals, and we request that you use these files for personal, non-commercial purposes.
- + Refrain from automated querying Do not send automated queries of any sort to Google's system: If you are conducting research on machine translation, optical character recognition or other areas where access to a large amount of text is helpful, please contact us. We encourage the use of public domain materials for these purposes and may be able to help.
- + *Maintain attribution* The Google "watermark" you see on each file is essential for informing people about this project and helping them find additional materials through Google Book Search. Please do not remove it.
- + *Keep it legal* Whatever your use, remember that you are responsible for ensuring that what you are doing is legal. Do not assume that just because we believe a book is in the public domain for users in the United States, that the work is also in the public domain for users in other countries. Whether a book is still in copyright varies from country to country, and we can't offer guidance on whether any specific use of any specific book is allowed. Please do not assume that a book's appearance in Google Book Search means it can be used in any manner anywhere in the world. Copyright infringement liability can be quite severe.

About Google Book Search

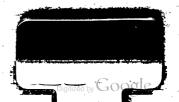
Google's mission is to organize the world's information and to make it universally accessible and useful. Google Book Search helps readers discover the world's books while helping authors and publishers reach new audiences. You can search through the full text of this book on the web at http://books.google.com/





Professor Karl Heinrich Rau
of the University of Heidelberg

PRESENTED TO THE
UNIVERSITY OF MICHIGAN
BY
OF DETROIT
1871



QE 431 .L58

CHARAKTERISTIK

DER

FELSARTEN.



YON

KARL CAESAR VON LEONHARD,
GEHEIMENRATHE UND PROFESSOR AN DER UNIVERSITÄT
ZU HEIDELBERG.

FÜR AKADEMISCHE VORLESUNGEN UND ZUM SELBSTSTUDIUM.

HEIDELBERG,
BEI JOSÉPH ENGELMANN.
18.23.

Seiner Königrichen Hoheit

dem

Grofsherzog

meinem gnädigsten Herrn

in

tiefster Ehrfurcht.



Vorwort.

Das Schwierige der Ausgabe, welche ich zu lösen versuchte, wird kein Sachkundiger übersehen. Es lag in meiner Absicht eine, dem gegenwärtigen Standpunkte der wissenschaftlichen Geognosie entsprechende, Zusammenstellung aller Thatsachen zu geben, welche auf die Charakteristik der Felsarten Beziehung haben. Weit entsernt vom selbstgefälligen Wahne, eine erschöpsende Bearbeitung des Gegenstandes geboten zu haben, achte ich mich reichlich belohnt, wenn mein Streben nicht verkannt wird.

Bei Abfassung dieses Leitsadens, der bestimmt ist als Seitenstück des Handbuches sür Oryktognosie zu dienen, gab meine reichhaltige geognostische Sammlung zu vielen neuen Beobachtungen Veranlassung, und der partheilose Kritiker wird nur bei wenigen Schilderungen von Gebirgsarten eigenthümliche Zusäzze und manche Berichtigungen älterer Angaben vermissen. Neben der Ausbeute, die frühere und neuere Reisen brachten, erlangte jene Sammlung durch die geneigte Mittheilung verehrter Gönner und Freunde den Grad von Vollständigkeit, welcher



Digitized by Google

vielleicht nur wenige Privat-Kabinette in gleichem Grade auszeichnet, wodurch dieselbe besonders für den Unterricht so geeignet wird. Dankbar erwähne ich hier der werthvollen Beiträge, welche ich durch die Gnade S. K. H. des Kronprinzen Christian Friedrich von Dänemark erhielt, so wie jener, die ich meinen werthen Freunden Bauersachs. Brochant-de-Villiers. Bron-GNIART, J. v. CHARPENTIER, MEZLER VON GIESEKE, GISMONDI, VON HOFF, KLEINSCHROD, Graf von LAIZER, LARDY, GILLET-DE-LAUMONT, LESCHE-VIN, MERIAN, MORICAND, NOEGGERATH, RUGJEBO, von Schmiz (in München), Schneider (in Reizenstein), Selb, Suedenstierna, Graf Vargas Be-DEMAR, VOLZ, van der WYK, ZIPSER u. A. schulde. Ebenso erkenne ich, bei dieser Gelegenheit, die zuvorkommende freisinnige Aufnahme, welche ich in Paris gefunden, wohin mich, im Herbste des leztern Jahres, vorzüglich der Wunsch gesührt hatte, zu dem vorliegenden Werke Material jeder Art zu sammeln. Die höchst zweckgemäße Aufstellungsweise der dortigen öffentlichen Sammlungen, namentlich in der École des mines, verdient das größte Lob. Sie ist ganz geeignet, um das Studium der aufbewahrten Schäzze zu erleichtern.

Von den Schriftstellern, welche bei Ausarbeitung der Schilderung einzelner Felsarten benuzt worden, habe ich durch die, jedem Artikel beigefügten, litterärischen Nachweisungen Rechen-

schaft gegeben. Zuerst nannte ich die Gebirgsforscher, welchen um das Gestein, von dem die Rede, ein wesentliches Verdienst zusteht, sey es. daß sie dessen Eigenthümlichkeit am frühesten aufgefasst, oder dass sie zur weitern Ausdehnung seiner Charakteristik durch werthvolle Beiträge gewirkt. Darauf folgen diejenigen Schriftsteller, welchen wir wichtige Thatsachen über das Vorkommen einer Felsart in dieser oder jener Gegend verdanken. Wesentliche Bereicherungen wurden meinem Buche durch das neueste Werk eines großen Meisters *. Manche Schriften des Auslandes, welche mir leider erst zukamen, als der Druck schon begonnen hatte, konnten bei den frühern Artikeln nicht verglichen werden.

Die Benuzzung geognostischer Werke für den Zweck der Charakteristik war in nicht seltenen Fällen misslich; denn während die Schristen eines A. v. Humboldt, L. v. Buch, Freiesleben, von Hoff, Hausmann, Brochant de Villiers, Brongniart, v. Bonnard, J. v. Charpentier, Beudant, Boué, J. Macculloch u. A. getreue Schilderungen bieten, ein sorgsames, umsichtvolles Aussasen aller wichtigen Eigenthümlichkeiten, sindet man, bei gar manchen ältern Autoren, selbst bei solchen, die mit Recht als die ausgezeichnetesten Beobachter ihrer Zeit gelten, was die Natur der einzelnen Felsarten angeht, die Begriffe unsicher, die Bilder nicht klar, die gebrauchten Benennun-

^{*} Essai géognost. etc. par HUMBOLDTe.

gen schwankend, vieldeutig. Es sollen diese Vorwürfe indessen keineswegs dem Persönlichen iener Männer gelten; der ausgesprochene Tadel trifft vielmehr die Zeit, in welcher sie gelebt, wo der Mangel oryktognostischer Kenntnisse nicht selten die nachtheiligsten Verwechselungen bei Schilderungen von Gebirgsarten zur Folge hatte. Jene Vorwürfe sollen das Misstrauen rechtfertigen, welches gar manche Angaben rege machen, und als Entschuldigung dienen, wenn viele derselben, an und für sich keineswegs ohne Interesse, unbenuzt blieben; denn man würde Gesahr gelausen seyn, das Irrige zu vermengen mit dem Wahrhaften. - Wie oft vermisst man namentlich bei Beschreibungen vulkanischer Erzeugnisse die Genauigkeit und das Umsassende in der Darlegung äußerlicher Merkmale und anderer Eigenthümlichkeiten? Die Schilderung der Phänomene, die versuchte Ergründung ihrer Ursachen, beschäftigten die meisten Forscher weit mehr; daher sind wir um Vieles reicher an Hypothesen über die Natur der Vulkane, als an getreuen Beschreibungen ihrer Produkte.

Die, der Charakteristik einzelner Felsarten vorausgeschickten, Bemerkungen enthalten meist bekannte Dinge; nur bei einigen, in den Einleitungen zu geognostischen Lehrbüchern weniger ausführlich behandelten, Gegenständen habe ich länger verweilt; namentlich bei solchen, die, für den besondern Zweck des Leitfadens, von

größerer Wichtigkeit sind. Manche Andeutungen bleiben der weitern Entwickelung beim mündlichen Vortrage überlassen. Noch andere Verhältnisse endlich, die bei den Beschreibungen von Felsarten genauer dargelegt werden, finden sich in der Einleitung nur kurz berührt.

In der Charakteristik der einzelnen Gebirgsarten ist, dem Zwecke des Buches gemäß, das eigentlich Mineralogische mehr abgeschieden worden von den geognostischen Eigenschaften der Gesteine und von den bestehenden geologischen Meinungen. Die Unbefangenheit angehender Forscher wird auf solche Weise weniger gefährdet; durch den fremdartigen Anstrich, welchen gar viele Gegenstände erhalten, glaubt man sich genöthigt, sie nur im Sinne der Schule betrachten zu dürfen. Um größerer Vollständigkeit willen wurden jedoch die wichtigsten Angaben über ausgemittelte oder muthmassliche Lagerungs-Verhältnisse beigefügt, desgleichen Andeutungen über das Genetische der Felsarten. Für manche geologische Ansichten ist, durch genauere Erforschung des mineralogischen Charakters der Gebirgs-Gesteine, ein weiterer Ausschluss zu erwarten; darum wird es nicht befremden, wenn hin und wieder, selbst mit einander im Widerspruche stehende. Meinungen aufgenommen wurden.

Den Ausdruck «stellvertretende Gemengtheile», dessen ich, bei ungleichartigen Gesteinen, nicht selten mich bediente, wünschte ich nur sehr bedingt verstanden zu wissen. Dass durch solche Erscheinungen manche Fels-Gebilde etwas ganz Eigenthümliches, Fremdartiges erhalten, ist nicht zu läugnen; aber das System würde einen nuzlosen Zuwachs erhalten, wollte man alle Gemenge der Art als selbstständige Gebirgs-Gesteine betrachten.

Viele Felsarten mußten mehrmals außgeführt werden, insofern sie nämlich bald selbstständig erscheinen, bald als untergeordnete oder fremdartige Lager, bald endlich als Ausfüllungen gangartiger Räume. Unvermeidlich waren darum manche Wiederholungen; indessen habe ich gestrebt, in solchen Fällen stets dasjenige herausznheben, was, in der jedesmaligen Beziehung, als vorzüglich wichtig zu erachten ist. Bei untergeordneten und fremdartigen Lagern wurde in der Regel der allgemeine Charakter nur oberflächlich berührt; dagegen machte ich auf die Merkmale besonders aufmerksam, welche den Gebirgsarten unter jenen Verhältnissen zustehen.

Etymologische Andeutungen haben nur da eine Stelle gefunden, wo solches nöthig war, d. h. wo nicht derselbe Name oryktognostischen Gattungen zusteht und folglich in dem frühern Handbuche bereits erläutert worden. Meinem verehrtesten Kollegen und hochgeschäzten Freunde Creuzer, schulde ich den verbindlichsten Dank für die mir, in dieser Beziehung, vergönnten werthvollen Beiträge und wichtigen Nachweisungen. — Die synonymen Beneanungen werden, zumal durch das zu liefernde vollständige Register, den Gebrauch des Buches sehr erleichtern.

Bei Angabe der, vielen Felsarten zustehenden, Versteinerungen wurden die klassischen Arbeiten von Brongniart, Cuvier, von Schlotheim, von Soemmering u.e. A. benuzt. Dankbar erkenne ich zugleich die bewährte Hülfe, welche mir, was Bestimmung und nomenklatorische Berichtigungen von Petrefakten betrifft, mein ehemaliger Zuhörer und werther Freund D' H. Bronn zu leisten so gefällig war *.

Um Wiederholungen der, im Handbuche der Oryktognosie enthaltenen, Angaben zu meiden, ließ ich die Fundorte vieler zufälligen Einmengungen unerwähnt. Da, wo solche Erscheinungen für die Gebirgs-Gesteine gewisser Gegenden besonders charakteristisch sind, gestattete ich mir jedoch stets Ausnahmen.

Ueber die Verbreitung der verschiedenen Felsarten kann man, dem Zwecke des Leitsadens gemäß, nur Andeutungen erwarten. KEFERSTEINS geognostisch-geologische Darstellung von

Das Publikum hat von dem genannten eifrigen und einsichtvollen Naturforscher in der Kürze ein vollständiges Handbuch der Versteinerungskunde zu erwarten. Durch diesen Leitsaden, der sich, nach dem Ganzen seiner Einrichtung, der Charakteristik der Felsarten anschließt, wird eine sehr wesentliche Lücke in der mineralogischen Litteratur ausgefüllt.

Deutschland bietet für diesen Behuf ein sehr genügendes Anhalten. Dass aus den Gebirgen, Heidelberg zunächst umgebend, so wie aus den, nicht fern gelegenen, zu Exkursionen und Ferienreisen geeigneten, auch manches nicht ungewöhnliche Vorkommen namhaft gemacht worden, verdient keinen Tadel; ich hatte dabei die Ausbildung meiner verehrten Zuhörer und die Bereicherung ihrer Sammlungen im Auge.

Mit einer jeden mineralogischen Klassifikation der Felsarten sind fast unüberwindliche Schwierigkeiten verbunden; sie entspringen aus der Natur des Gegenstandes. Diess wird jeder billige, unbefangene Richter einsehen. Die aufgestellte Reihenfolge soll für nichts mehr gelten, als für einen Versuch, der gar manche Berichtigungen erwartet und vielleicht nie tadelfrei werden wird. Allein dem Ansänger bietet eine solche Methode die wesentlichsten Vortheile; davon habe ich, durch mehrjährigen Gebrauch bei meinen Vorträgen, die Ueberzeugung erlangt, und für ein Lehrbuch ist dieselbe nicht undiensam, da sie gegen keine der ausgesprochenen geognostischen Meinungen anstößt. - Eine bloß oberslächliche Betrachtung der versuchten Aufstellung wird derselben, ich bin dessen gewifs, gar manchen Tadel zuziehen. Bessere Vorschläge werden übrigens bei mir eine höchst willkommene Aufnahme finden.

Von den bekannten Felsarten dürfte in die-

sem Leitsaden keine vermist werden; dass derselbe jedoch alle Gebirgs-Gesteine umsast,
möchte ich um so weniger behaupten, als meine
eigene Sammlung noch Handstücke auszuweisen
hat, welche man nicht ausgeführt findet, weil
ich meine Zweisel über ihre Natur bis jezt nicht
ganz zu beseitigen vermochte. Diess wird zu
Nachträgen Anlass geben, welche ich meinen
Lesern im Taschenbuche, oder auf andere bequeme Weise, zu liesern nicht unterlassen werde.

Ich wiederhole, dass ich von dem Unvollkommenen dieses Buches lebhaft überzeugt bin: möchte es mir wenigstens gelungen seyn, durch die gebotene Anregung einem glücklichern Nachfolger nicht undiensam vorgearbeitet zu haben! Für die Zurechtweisungen, welche mir durch verständige Freunde, wie Monteiro, L. Gnelin, Stifff, u. A. geworden, achte ich mich dankbar verpflichtet. Wie empfänglich ich bin für begründeten Tadel, weiß Jeder, dem ich das Glück habe näher bekannt zu seyn. Ich müßte die Wissenschaft und die Wahrheit nicht lieben, hegte ich nicht den dringenden Wunsch, jeden Fehler berichtigt zu sehen. - Ein von einer gewissen Parthei auszusprechendes Anathema, wird der Charakteristik der Felsarten wohl nicht mehr Abbruch thun, als diess beim Handbuche der Oryktognosie der Fall gewesen.

Meine, besonders im Laufe dieses Jahres sehr gehäuften, Berufs - Geschäfte lassen den

Druck nur langsam vorrücken; indessen hoffe ich bis gegen Weihnachten die beiden andern Abtheilungen, ungefähr von gleicher Stärke mit der vorliegenden, vollendet zu sehen. Die Einrichtung des Ganzen wird so seyn, dass ein Band Alles aufnehmen kann.

Felsarten - Sammlungen, sehr empsehlenswerth, was Auswahl der Stücke und richtige Bestimmung betrifft, geordnet nach dem mineralogischen Systeme und besonders geeignet zum Selbststudium, erhält man, zu verschiedenen Preisen, in der hiesigen Mineralien-Niederlage (Plöckstrasse No. 281).

Heidelberg, den 18. Junius 1823.

Charakteristik der

Felsarten.

L'examen oryctognostique le plus minutieux en apparence ne peut être indifférent au géognoste qui examine l'âge des formations. C'est par cet examen, qu'on peut se former une ldée juste de la manière progressise, dont, par développement intérieur, c'est-à dire par un changement très-lent dans les proportions des élémens de la masse, se fait le passage d'une roche à une suire roche voisine.

A. DE HUMBOLDT.

Allgemeine Feststellungen.

S. 1. Die Aufgahe, deren Lösung Gegenstand des geognostischen Wissens, muß als eine höchst wichtige gelten; denn die Geognosie gibt Kenntniss von den verschiedenartigen Mineral-Massen, oder richtiger von den mannichsachen Verbindungen und Systemen mineralischer Massen, den Felsarten, oder Gebirgs-Gesteinen, aus welchen die Erdrinde zusammengesezt ist. Sie untersucht den Bestand derselben, ihre Struktur-Verhältnisse, die vielartigen Aenderungen, denen jene Massen unterworsen sind, ihre Zersezzungs-Grade u. s. w. Sie erforscht die gegenseitigen Lagerungs-Beziehungen der Felsarten, die bedingenden Umstände solcher Erscheinungen, und ist bemüht Schlüsse daraus abzuleiten, über ihre muthmassliche Altersfolge.

Der Ausdruck Geognosie, aus dem Griechischen entlehnt, ist eine Verbindung der Worte γη (tellus, Erde) und γνώσις (notitie, Kenntnifs.)

Die Begriffe Geognosie und Geologie sind keineswegs als vollkommen gleichbedeutend zu betrachten; diese gilt als die wissenschaftliche Darlegung vom Werden unseres Weltkörpers und von den Umwandelungen, die er erfahren, denen er noch ausgesezt ist.

Geologie, vom Griechischen abstammend, ist gebildet aus $\gamma \tilde{\eta}$ und $\lambda \acute{e} \gamma \rho_S$ (ratio, Lehre.)

Manche Verhältnisse gehören dem Gebiete beider Lehren an; sie verlangen geognostisch-geologische Forschungen.

S. 2. Die Erreichung des Zweckes der Geognosie macht ein Streben nothwendig nach Auffassung allgemeiner ständiger Gesezze, durch welche
das Regelrechte in den Struktur-Beziehungen der
Rinde des Erdganzen begründet wird. Als wesentliche Mittel stellen sich dar: scharfe Unterscheidung der, in Bestand und Struktur
so vielartigen, Gebirgs-Gesteine, nach allen
Eigenthümlichkeiten derselben, und Beachtung ihrer Lagerungsfolge.

Beide Gegenstände verlangen eine gesonderte Behandlung; ein Vermengen derselben würde dem Vorschreiten der Wissenschaft mehr hindernd seyn, als förderlich. Der Bestimmung der Lagerungs - Verhältnisse sollte stets eine möglichst genaue Erörterung der Natur der Felsarten vorangehen; ohne zureichende Kenntnis der leztern, bleibt jene stets mehr oder weniger schwankend und werthlos.

S. 3. Gebirgs-Gesteine sind, erfast man den Begriffausganzallgemeinem Gesichtspunkte, sämmtliche, das Feste der Planeten-Rinde ausmachende Mineral-Massen von mehr oder minder beträchtlicher Verbreitung.

Der Pyromerid, der Augitfels gelten mit demselben Rechte als Gebirgsarten, wie Granit und Glimmerschiefer; das Magneteisen ist nicht weniger eine Felsart, als der dasselbe einschliefsende Gneis.

Im mehr geognostisch beschränkten Sinne versteht man unter jenem Ausdruck nur die Theile der festen Erdrinde, deren räumliche Ausdehnung so beträchtlich ist, dass in ihr allgemeine Gesezze der Verbreitung sich nachweisen lassen.

L. v. Bren, Magaz. d. Berlin, Gesellsch. nat. Fr.; IV, 131.

Nach der lezten Feststellung würden jene Gesteine, denen zwar mitunter eine weite Verbreitung verliehen ist, aber die kein eigenes Gebiet beherrschen — indem sie stets von andern mächtigern Felsarten umschlossen werden, und ihr Vorkommen gewissermaßen an das Daseyn der leztern geknüpft ist — d. h. die Massen der untergeordneten und fremdartigen Lager würden nicht Ansprüche haben auf eine besondere Stelle im System der Felsarten, auch pflegt man sie in den, auf die Altersfolge gestüzten, Klassifikations - Weisen meist auszuschließen; allein beim Ordnen nach rein mineralogischer Methode müssen viele derselben aufgeführt werden (zumal jene, die nicht, als Glieder eigentlicher Gattungen, bereits in der Oryktognosie eine Stelle gefunden); denn gar oft tragen sie, bei solchen Verhältnissen, nicht ganz den Charakter der Gebirgsarten, die unter gleichem Namen als eigene Glieder geognostischer Systeme auftreten.

Die Ansicht mancher frühern Geognosten, den Ausdruck Gebirgsarten nur auf die (ältern) Gesteine anzuwenden, welche als zusammengesezt aus Theilen wesentlich verschiedener Mineralien sich darstellen, und dieses ihr Gemengtseyn dem unbewaffneten Auge enthüllen, ist unrichtig.

Verschiedenheit der Felsarten nach dem Mannichfachen ihres Bestandes,

S. 4. Man ist gewohnt, die Gebirgs-Gesteine zu sondern in einfache und in gemengte. Jene bestehen, dem Ganzen der Masse nach, nur aus einem Mineral, diese sind mehr und weniger ständige Verbindungen verschiedenartiger Fossilien.

Nun sind aber die, als einfache geltenden, Gebirgsarten keineswegs immer das, was sie bei bloß oberflächlicher Betrachtung scheinen: manche der dahin gezählten Felsarten ergeben sich als wahrhafte Gemenge. Es sind nur die einzelnen, sie bildenden, Theilchen so innig verbunden, daß das Zusammengeseztseyn der Massen dem Auge entzogen ist, wohl aber auf andere Weise ausgemittelt werden kann. Solche Gesteine dürsen nicht als ein-

fache, als gleichartige, betrachtet werden, es sind scheinbar gleichartige. Daher werden sich, dem gegenwärtigen Stande des Wissens gemäß, die Felsarten, in allgemeiner Hinsicht auf ihre Masse, richtiger theilen lassen in gleichartige, scheinbar gleichartige und in ungleichartige. Außer diesen gibt es noch Trümmer-Gesteine und lose Felsarten, und von allen verschieden zeigen sich die Gebirgsarten aus dem organischen Reiche abstammend, die Kohlen.

S. 5. Die gleichartigen Gebirgs - Gesteine gehören eigentlichen Mineral - Gattungen an: oder es stehen die ihnen beizuzählenden Felsarten diesen doch so nahe, dass ihre oryktognostische Natur schärfer bestimmbar ist, dass sich ihr Verbundenseyn mit wahren Gattungen nachweisen lässt.

Die (dichten) Kalksteine thun, durch theilweise Annahme einer körnigen Struktur, ihren Zusammenhang dar mit dem, dem Kalkspathe so nahe befreundeten, körnigen Kalk.

S. 6. Die scheinbar gleichartigen Gesteine sind entweder Ergebnisse des Verbundenseyns mehrerer Gattungen in Theilchen zu klein, um sich sichtlich darzustellen, oder sie haben, neben jenen Theilchen, noch andere, keiner eigentlichen Gattung zugehörende, Substanzen durch das Ganze ihrer Massen verbreitet. Vermittelst mechanischer Zerlegung aber vermag man, bei gewissen ungleichartigen Gesteinen mit ziemlicher Genauigkeit, was Zahl, Natur und Menge-Verhältnis betrifft, die Gattungen nachzuweisen, durch deren Zusammenhäufung solche Felsarten gebildet worden.

Hicher viele der Gesteine, welchen eine vulkanische Entstehungsweise augeschrieben wird.

Zum Behuf mechanischer Zerlegung, eine scharfsinnige Erfindung Cordinas, werden die Gesteine in (mehr oder weniger) gröbliches Pulver umgewandelt. Durch Waschen und Schlämmen sondert man die, ihrer Dichtheit nach verschiedenen Theilchen, und untersueht, vermittelst der Lupe, Gestalt – und Textur-Verhältnisse, Bruch u. s. w. Ferner treten Prüfungen ein mit Säuern,

mit Magnetstab, Blaserohr u. dgl.; endlich unterwirft man kleine, vollkommen reine Bruchstücke von Krystallen jener Mineral-Gattungen, die als Theilganze scheinbar gleichartiger Gesteine sich ergeben (Feldspath, Hornblende, Augit, titanhaltiges Magneteisen u. s. w.), einzeln, oder zu mehrern gemengt, vergleichenden Untersuchungen.

L. Condina, Journ. de Phys.; LXXXIII, 135 etc.; 285 etc.; 352 etc.

Die früher, zum Bestimmen der Natur solcher Gesteine, im Brauch gewesene chemische Zerlegung bietet allerdings Kenutnifs des Gehaltes, aus einem Verbundenen mehrerer Gattungen sich ergebend; aber sie belehrt nicht über Natur und Verhältnifs der einzelnen Theile des innigen Gemenges.

Bei manchen scheinbar gleichartigen Gesteinen ergibt sich das Gemengtseyn, neben dem Resultate mechanischer Zerlegung, noch durch ihr Verhältnifs zu ungleichartigen Fels-Gebilden. Es ist ausgesprochen in den allmähligen Uebergängen, in den vielartigen Abstufungen vom scheinbar Gleichartigen zum Ungleichartigen; Uebergänge, die nicht vermittelt werden durch ein Hinzukommen neuer Gemengtheile, sondern durch ein Auseinandertreten, durch allmähliches Sichtbarwerden der einzelnen bildenden Theile.

Dolerit und Basalt; Diorit und Aphanit; Gabbro und Serpentin.

Gewisse gleichartige, oder nur scheinbar gleichartige, Gesteine zeigen, mehr oder weniger auffallend, einen Zustand, der eigenthümliche erlittene Aenderungen andeutet. Oryktognostischen Gattungen dürfen sie auch im erstern Falle nicht beigezählt werden. Hieher die glasartigen und die schlackenartigen Gebilde.

Obsidian, Erdschlacken, schlackige Laven u. s. w.

Endlich gibt es Gesteine, deren scheinbar Gleichartiges davon herrührt, dass die sie bildenden Stoffe, obwohl von verschiedenartiger Natur, in dem Grade zersezt sind, dass sie dadurch ein homogenes Ansehen erlangt haben.

Bei einer mineralogischen Klessifikation der Felsarten, stellt man den ungleichartigen Gesteinen am folgerichtigsten ganz allgemein die gleichartigen entgegen, und läßt diese sodann in solche zerfallen, welche oryktognostischen Gattungen zugehören (eigentliche gleichartige Gesteine) und in jene, bei welchen kein solches Verhältnift statt hat (scheinbargleichartige Gesteine).

S. 7. In den ungleichartigen Fels-Gesteinen lassen die Theile, durch ihr unmittelbares Verbun-

denseyn die Masse bildend, nach Gefüge- und Gestalt-Verhältnissen und andern Eigenschaften, ein mehr oder weniger deutliches Erkennen zu und alle gehören eigentlichen Mineral-Gattungen an.

So mannichfach die ungleichartigen Gesteine für den ersten Anblick erscheinen, so hat dennoch die Natur weniger durch ein vielartiges Material, als durch das höchst Wandelbare in der Mengungsweise einzelner Bestandtheile, jene Modifikationen hervorzurusen gewust.

Höchst aussallend und denkwürdig ist, daßt, statt der Ausnahmen und Regelwidrigkeiten, die, bei der großen Mannichsaltigkeit von Ursachen, Wirkungen und Verhältnissen, in jenen Gemengen zu erwarten gewesen wären, man hier eine seltene Stätigkeit ausgesprochen sieht.

Eine sorgsame Untersuchung von ungleichartigen Gesteinen, deren Masse ihrer Natur nach, d. h. hinsichtlich der sie bildenden Theile, noch mehr oder weniger räthselhaft, verlangt vergleichende Auffassung aller Unterschiede in Textur und Bruch, in Glanz, Farbe, Härte (häufig durch ungleichen Glanz angedeutet), Strich u. s. w. Zum Beobachten ist stets eine frische Bruchfläche nothwendig. Das freie Auge zeigt sich bei weitem nicht immer zureichend, gar oft ist das Suchglas unentbehrlich. — Andeutungen von regelrechter Gestaltung dürfen nicht unbenuzt bleiben; ausgebildete Krystalle sind in den meisten Fällen entscheidend zur Ergründung des Wesens irgend eines Gemengtheiles. — Aufserdem Löthrohr-Versuche, wie bei den mechanisch zerlegten scheinbar gleichartigen Gesteinen.

Als Muster einer solchen Untersuchung kann jene betrachtet werden, auf welche Herr von Montzino die meisterhafte Beschreibung des Kugel-Pyromerids gründete. S. Journ. des Mines.; XXXV, 347 etc.; 407 etc.

S. 8. Von gleichartigen, scheinbar gleichartigen und von ungleichartigen Gebirgs - Gesteinen müssen, als keinen allgemeinen Gegensaz bietend in Absicht auf Masse-Verhältnis, diejenigen Felsarten abgesondert werden, in welchen, ihrem Umfang nach sehr ungleiche, Bruchstücke verschiedener Gesteine, weniger und mehr stumpfkantig, auch Geschiebe, Rollsteine, abgeründet vermittelst der Reibung, Körner und Blätschen durch einen, theils einfachen, theils gemengten, Kitt verbunden sind, der bald deutlich hervortritt, bald kaum sichtbar ist. Diess sind die Trümmer-Gesteine (Trümmeroder sandsteinartige Gebilde, Konglomerate, Brekzien, Puddingsteine u.s. w.)

Selten erscheinen Gebundenes und Bindendes, was die Natur der Masse betrifft, einander gleich oder ähnlich.

Kalk - Bruchstücke, oder Rollsteine gebunden durch kalkigen Teig; Quarz-Geschiebe verkittet durch quarzige Masse.

Oefter ergibt sich das Bindende, bei sorgsamer Untersuchung, als bestehend aus zerkleinten, und in geringerm, oder in höherm Grade zersezten, Theilen des Gebundenen, denen, aber mitunter nur zufällig, noch andere Substanzen beigetreten sind.

Manche Grauwacken; manche sogenannten Urfels - Trümmer - Gesteine.

Häufig zeigen sich auch Teig und die von demselben umschlossenen Bruchstücke sehr verschiedenartig.

Gewisse Nagelflucen.

Die Umrisse der Bruchstücke sind scharf begrenzt, in seltenen Fällen unbestimmt, verflossen.

Viel Bezeichnendes ist den Trümmer-Gesteinen durch ihre Struktur verliehen, und diese eigenthümliche Struktur muß wohl Folge eines besondern, überaus denkwürdigen, Bildungs-Prozesses seyn,

Bindendes und Gebundenes, Teig und Bruchstücke scheinen bei weitem nicht stets auf dieselbe Weise, nicht unter den nämlichen Umständen gebildet, nicht einer Entstehungszeit zugehörig. Die Bruchstücke müssen gelten als Theilganze von Felsmassen, die früher bestanden haben und zertrümmert worden. Mechanische Gewalten haben jene Bruchstücke dahin geführt, wo man solche jezt findet; aber neben mechanischen, mögen auch chemische Kräfte, in wechselndem Stärkegrade, thätig gewesen seyn, beim Werden der hieher gehörigen Felsarten, wenigstens bei vielen derselben,

Die Trümmer zeigen sich umhüllt von einem Kitt, der zwischen ihnen eingedrungen ist, mitunter selbst in die dünnsten Spalten einzelner Bruchstücke; oder sie liegen in einer teigartigen Masse, in welche sie gefallen aeyn können. Jener Kitt, dieser Teig müssen dann, in jedem Falle was das Festwerden angeht, neuer seyn, als das, was durch sie zusammengehalten wird, und am größten darf wohl die Alters-Verschiedenheit zwischen Bindendem und Gebundenem bei den Trümmer-Gesteinen angenommen werden, welche nur Geschiebe enthalten.

Die seinkörnigsten Konglomerate bewahren nicht selten in zarten, nach mannichsacher Richtung sie durchziehenden, Adern das Cepräge chemischer, wenig gestörter, Ausscheidungen, während andere, nichts als Hauswerke grober Trümmer darstellend, Zeugniss geben von Unterbrechungen chemischer Niederschläge durch mechanische Einwirkung. Gar ost müssen die Strömungen, neben andern sich bildenden Ablagerungen, auch Trümmer zerstörter Felsmassen hinweg gesührt haben; denn man sicht beide da aus-

gehäuft, wo jene Strömungen gehrechen wurden an einem Gehirge, oder wo sie sich verloren in Ebenen. Auf diesen, und in Schluchten, herrschen dann oft die gröbern Trümmer-Gesteine vor, seltner findet man sie auf Höhen; je näher dem Hochgebirge, je mehr nimmt häufig die Geschiehform ab u. s. w. Auf solche Weise entstanden chemische und mechanische Zusammensezzungen, höchst vielartig in allgemeiner Beziehung, oft nur in beschränkten Gegenden einander durchaus ähnlich, indem die Natur der Konglomerate sich meist abhängig zeigt von den, sie zunächst umgebenden Gebirgen. — Und diese Bildungen fanden statt in sehr von einander entfernten Perioden; denn: «jedes Uebergangs», jedes Flöz-Gestein, selbst jedes vulkanische Gebilde, hat seine Trümmer-Gesteine, wozu es die ersten Grund-Bestandtheile geliefert.» (Нимволят.)

v. HOFF, Taschenb. für Min :- VIII, 319 ff. BRONGNIART, Diet. des se. net.: V, 320. etc. PARROT, Phys. d. Erde.; §. 493. BOUÉ, Essai géolog. sur l'Écosse; 438 et 439.

In neuester Zeit haben sich für die, auf bloss chemischem Wege zu erklärende, Bildungsweise der Konglomerate, eine Ausicht, welcher stüher schon Dieterich u. A. zugethan gewesen, vorzüglich Sterrens, Jameson 1 und RAUMER 2 ausgesprochen.

1. Bibl. Brit. ; An. 1815, Août, p. 368. etc. 2. Das Gebirge Niederschlesiens, ; 88. g.

Die, von manchen Geognosten verlangte, Sonderung der Trümmer-Gesteine in Brekzien, welche eckige Bruchstücke aufzuweisen haben, in Sandsteine, wo die Größe der Körner jene einer kleinen Nuß nicht überschreitet, und in Puddingsteine, bei denen die Rollstücke von beträchtlicherm Umfang sind, ist ohne Werth.

S. 9. Aus der mechanischen Zertrümmerung der verschiedenartigen Gebirgs - Gesteine, theils auch durch ihre Zersezzung auf mehr chemischem Wege, bedingt durch Einwirkungen der Atmosphäre, durch dauerndes Abnuzzen und Fortschwemmen von Gussregen und Strömen u. s. w. entstehen die losen Gebirgsarten.

Hierher gehören Gerölle, Gruss und Sand, wechselnd im Größe-Grade vom Felsblocke bis zum seinsten, leicht beweglichen, Korne des Flugsandes, dann die eigentlichen Erden, Thon, Lehm, u. s. w.

Im Bestande loser Gebirgsarten zeigt sich wenig Bestimmtes; bald sind ihre einzelnen Theile mehr gleichartig, bald tritt Ungleichartiges derselben ein in vielfachen Verhältnissen. Ihre ganze Verschiedenheit beruht auf dem Mannichfachen des Materials, aus dessen Zerstörung sie hervorgegangen.

Die Theile der Massen sind lose im strengen Wortsinne, oder sie gestatten doch in der Regel eine leichte Tren-

nung; denn ein Bindemittel, den Zusammenhang der Einzelnen bedingend, wird vermist, oder es gehört sein zufälliges, mehr von örtlichen Verhältnissen herbeigeführtes Auftreten, nicht zum Wesen dieser Gebirgsarten.

Gerölle, Grus, Sand und Erden füllen, da wo sie aufgehäust wurden durch Absaz oder Zusammenführung, mitunter nicht unbeträchtliche Räume. Es gebührt ihnen deshalb eine Stelle in der Reihe der Gebirgsarten mit demselben Rechte, wie den sesten Gesteinen.

Sie gehören, in einem System, dessen Grundstüzzen die Legerunge-Verhältnisse ausmachen, dem Schuttlande, dem aufgeschwemmten Gebirge an. Die Zeit ihres Werdens, im Vergleich zu den mannichfachen, dem Alter nach ihnen vorstehenden, Fels-Gebilden, gestattet nicht wohl eine scharfe Bezeichnung, denn sie ist zu abhängig vom Oertlichen der Gegenden.

S. 10. Eine besondere Stelle in der Reihe der Felsarten verlangen endlich, in Beziehung auf ihr Abstammen aus dem Organischen, die Kohlen.

Die verschiedenen Ansichten über das Entstehen der Kohlen, sollen bei der Charakteristik derselben entwickelt werden.

Die Kohlen folgen, bei einer mineralogischen Anordnung der Felsarten, am schicklichsten in einem eigenen Anhang.

Verschiedenheit der Felsarten nach ihren Struktur-Verhältnissen.

S. 11. Zur weitern Unter-Abtheilung gleichartiger, scheinbar gleichartiger und ungleichartiger Gesteine dient das, den Massen, derselben zustehende, Gefüge, ihre Struktur.

Nach der Struktur gibt es krystallinisch-körnige, schieferige und dichte Gesteine, Porphyre und Mandelsteine.

S. 12. Krystallinisch-körnige Gesteine bestehen aus krystallinischen Theilen, oder aus, meist scharfkantigen und frischeckigen, Körnern, die, ohne Grundmasse, ohne Bindemittel, durch blosse krystallinische Zusammenhäufung in und mit einander verwachsen sind.

Diese Art des Gesüges kommt bei gleichartigen und bei ungleichartigen Gesteinen vor.

Bei-jenen sind die krystallinischen Theile, oder die Körner derselben Mineral-Substanz bald innig verbunden, gleichsam mit einander verschmolzen, und die Aussenfläche derselben läßt sich durch Spaltung nicht, oder nur höchst schwierig, rein entblößen; oder sie hängen mehr lose zusammen, man kann die einzelnen Theile absondern und dabei ihre Oberfläche erhalten.

In den krystallinisch-körnigen ungleichartigen Gesteinen machen, durch unmittelbare Verbindung, verschiedenartige Fossilien, mehr oder weniger gleichmäßig vertheilt, das Ganze der Masse aus. Jeder der einzelnen Gemengtheile erscheint in und mit dem andern verwachsen. Alle hängen durch bloße Berührung zusammen und müssen dann gelten als unvollendete Krystalle, die, unter mannichfachen ungünstigen Umständen, wechselweise einer höhern Ausbildung entgegenkämpsten; oder sie deuten, durch innere Struktur und äußerliche Gestalt, schon entschiedener das Streben an, sich regelrecht zu bilden; endlich erreichten sie auch, selten alle, häufiger einzeln, ihr Ziel, sie wurden zu, nach allen Seiten scharf begrenzten, Krystallen.

Diese wesentlichen Gemengtheile gestatten die Wahrnehmung mancher denkwürdigen Beziehungen.

Dahin: gegenseitiges Menge-Verhältniß; gleichmäßige Verbreitung aller durch das Ganze der Masse, oder Ueberwiegen der einen oder der andern der bildenden Theile, bald mit gewisser Beständigkeit und sehr auffallend, bald mehr zufällig, gleichsam nur im Wechsel mit den übrigen Bestandtheilen; Einfluß, den einzelne Gemengtheile üben auf Gefüge der Felsart u. s. w.

Von den eigenthümlichen Modifikationen der körnigen Struktur, denn dieser gehören sie wohl sunächst an, welche man durch die Ausdrücke: körnig schaalig kugelige und susammengesest kugelige (structure grenue testacée globaire et complexe globaire, Montino) beseichnen kann, wird bei den Felsarten, welchen sie sustehen, bei dem Diorit und Kagel-Pyromerid die Rede seyn.

Bei der Bildung krystallinisch körniger Gesteine müssen die chemischen Gewalten als im höchsten Grade der Wirksamkeit gedacht werden. Hier äuserte sich die Thätigkeit der Wahlverwandtschaften, die Eigenschaft der Urstoff Theilchen sich wechselweise anzuziehen und Verbindungen mit einander einzugehen, in ihrer ganzen Vollkraft.

S. 15. Bei Gesteinen von schieferiger Struktur erscheint die Masse aus dünnen Lagen oder
Schichten, aus, über einander gefügten, Blättchen
zusammengesezt. Das gegenseitige Verband dieser
Lagen, dieser Blättchen ist bald mehr, bald minder
fest.

In den gleichartigen schieferigen Gesteinen sind alle Lagen von gleicher Natur.

Talkschiefer; Hornblendeschiefer.

In den ungleichartigen schieferigen Gesteinen dehnen sich verschiedenartige Theile lagenweise aus, so, daß die Lagen, in wechselnder Ordnung, aus einem Fossile bestehen.

Quara - und Glimmer-Legen im Glimmerschiefer.

Oder es sind gewisse Lagen zusammengesezt aus mehrern, einander verbundenen, Mineralien, während andere, mit ihnen wechselnde, Lagen nur aus einer Substanz bestehen, welcher gleichsam der Pararellism der Schichtung verliehen ist.

Glimmer-Lagen, wechselnd mit Lagen aus Feldspath und Quara gemengt, im Gneiße.

Die ungleichartigen schieferigen Gesteine haben ihre wesentlichen Gemengtheile; wie die krystallinisch-körnigen ungleichartigen Gesteine, und es wiederholen sich, in Betreff derselben, manche der, im vorhergehenden Paragraphen angedeuteten, Verhältnisse.

Auch scheinbar gleichartige Gesteine zeigen mitunter eine schieferige Struktur.

Thouschiefer.

\$. 14. Dicht sind die Felsarten, wenn den Theilen der Masse keine besondere Gestalt zusteht, wenn alle in so engem Zusammenhange sich finden, gewissermaßen so innig verschmolzen sind mit einander, daß sie ein Ganzes bilden und keine Eigenthümlichkeit des Verwachsenseyns nach verschiedenen Stellen statt hat.

Es gibt Abstufungen des Dichten. Die, dem Begriff vollkommen entsprechenden und die zunächst stehenden, Fels-

arten kommen zumal bei den gleichartigen Gesteinen vor, während andere, das Mittel haltend zwischen Dichtem und Körnigem, bald in jenes, bald in dieses sich verlaufend, besonders den scheinbar gleichartigen Gesteinen eigen sind.

Manche Kalksteine. - Basalt; Serpentin.

Auch ins Erdige gehen dichte Gesteine nicht selten über.

Das Erdige, in häufigen Fällen Folge mehr oder weniger weit vorgeschrittener Verwitterung, eignet sich nicht wohl zu einer Unter-Abtheilung bei den Struktur-Beziehungen.

Die entblößte Obersläche dichter Felsarten, ihr Bruch, läßt verschiedene, aus der Oryktognosie bekannte, Verhältnisse wahrnehmen; dahin das Muschelige, Ebene, Splitterige u.s.w.

S. 15. Porphyr-Struktur—mehrern ungleichartigen und scheinbar gleichartigen Gesteinen eigen—ist jene, wo die, ein nicht Unterbrochenes bildende dichte, oder eine dem Körnigen weniger und mehr sich nähernde, Hauptmasse Krystalle, kleine krystallinische Theile, Körner und Blättchen von Fossilien, reinern Ausscheidungen gleich, umschließt, welche Einschlüsse, mit wenigen Ausnahmen, spezifisch verschieden sind von der Hauptmasse und mit einander, der Regel gemäß, nicht in gegenseitiger Berührung stehen.

Die eigentliche Porphyr-Struktur, d. h. in so fern sie den Charakter einer Felsart bedingt, kommt im Ganzen nicht häufig vor.

Feldstein - Porphyr (sogenannter rother Porphyr); Trachyt u. e. s. Gesteine.

Nicht selten aber sind Fälle, wo eine porphyrartige Struktur wahrnehmbar ist. Diese, eine mehr zufällige Erscheinung, findet sich nicht bloß bei ungleichartigen und scheinbar gleichartigen Gesteinen, sie wird auch bei gleichartigen getroffen.

Granit mit Feldspath-Krystallen; Kalkstein mit Augit-Körnern; Ohsidian mit Feldspath-Krystallen.

Bei den Porphyren gelten Hauptmasse und Einmengungen als von gleichzeitiger Bildungsfrist.

S. 16. Gewisse Gesteine haben eine Hauptmasse, welche rundliche Räume umschließt, plattgedrückte Höhlungen, die leer, auch theilweise oder ganz erfüllt sind mit, ihrer Natur nach von jener der Hauptmasse sehr abweichenden, Mineralien; dieß ist die Mandelstein-Struktur.

Sie ist wesentlich unterschieden von der Porphyr-Struktur; denn Mandelsteine umschließen nie Krystalle als bezeichnende Einmengungen.

Die rundlichen Höhlungen sind, mitunter nach bestimmter Richtung, in die Länge gezogen und haben dann oft eine wagerechte Lage.

Erscheinungen, dickflüssigen Massen entsprechend, die sich langsam fortbewegen.

Sie zeigen sich mehr und weniger gleichmäßig vertheilt und zuweilen so zahlreich, daß die Gesteinmasse nur, dünnen Wänden gleich, zwischen ihnen vorhanden ist.

Die Wandungen nicht ausgefüllter Räume sind glatt oder rauh, auch überkleidet mit einem firnis- oder schmelzähnlichen Ueberzuge, oder bedeckt mit einer fremdartigen, zuweilen kleinnierenformigen, oft auch krystallinischen Rinde.

Die Kerne (Mandeln), kugelig, häufiger plattgedrückt, sphärisch, in die Länge gezogen, erscheinen ringsum scharf begrenzt, nicht verschmolzen mit der Masse der Felsarten. Sie bestehen nur aus einer Mineral-Substanz (Kalkspath, schwefelsaurer Strontian, Grünerde), welche mitunter (wie namentlich der Chalzedon) Farbenstreifen zeigen, entsprechend den Gestalt-Verhältnissen der erfüllten Räume; oder sie sind ein Zusammengeseztes aus mehrern Fossilien (Chalzedon, Grünerde, Jaspis, Quarz, Amethyst u. s. w.) die häufig nach, einander in bestimmter Ordnung folgenden, Schichten oder Lagen auffallend regelvoll abgeschieden sind. Die äußerste dieser Lagen begrenzt die Wandungen des rundlichen Raumes, sich genau allen Biegungen desselben anschließend. Ihren Windungen folgen sämmtliche übrige Schichten, nur der Mitte der Höhlungen zu nähern sie sich nach und nach mehr dem Geradlinigen, so, daß sie zuweilen vollkommen wagerecht werden.

Das Innere der Kerne ist oft nicht ganz erfüllt, sondern ausgeziert mit Krystallen, deren Axen in der Regel dem Mittelpunkte des Raumes zugekehrt sind.

Chalzedon, Jaspis oder Grünerde bilden meist die ersten Lagen nach dem Aeussern der Blasenräume zu; die krystallinischera Ausscheidungen, Quars, Amethyst, finden sich mehr nach dem lanern, und auf ihnen sind Krystalle anderer Substanzen ausgewachsen (Kalkspath, Stilbit, Chabasie, Harmotom u. s. w.).

Je nach dem Verschiedenen der, die Kerne bildenden, Substanzen sind diese theils einer Verwitterung, auch einer Auflösung und gänzlichen Zerstörung ausgesezt.

Daher unterscheidet man ursprüngliche und sekundäre Leerheit der Höhlungen in Mandelsteinen; diese gilt als entstanden durch
Auswitterung der Kerne, jene als bedingt durch Aufblähungen,
durch Entweichungen expansibler Flüssigkeiten.

Die meisten ursprünglich leeren Räume mögen, bei allen Gesteinen, die als Gebilde feuerigen Ursprungs betrachtet werden, viel bedeutender gewesen seyn, als diese sich noch im Flusse befanden; so wie die Verdichtung vorschritt, nahmen sie dann allmählig an Umfang ab.

Die Art des Seyns vieler Ausfüllungsmassen deutet darauf hin, dass sie späterer Bildung sind, als das dieselben umschließende Gestein; dass sie die Räume schon bestehend gefunden, welche von ihnen eingenommen wurden (so sind die Kerne gar oft ablösbar aus ihrer Hülle u. s. w.). Andere Erscheinungen bieten den Beweis, dass der Ansaz an den Wandungen der rundlichen Höhlungen begonnen, dass ihr Inneres zulezt erfüllt oder ausgeziert worden mit Krystallen. — Aber einer vollkommen genügenden Erklärung der Mandelstein-Bildung dürsten manche Umstände und Verhältnisse widerstreiten.

Gar viele Ausfüllungs-Massen sind schwierig lösbar. — Wie ist die Fortdauer des Absezzungs-Prozesses innerhalb der Blasenräume erklärbar, nachdem die, der Gesteinmasse zunächst befindlichen, Lagen jene kleinen Weitungen schon mit einer mehr dichten Rinde begrenzt hatten? — Da das Auflösungsmittel (z. B. Wasser) stets nur eine kleine Menge des Gelösten, (Kalkspath, Chalsedon u. s. w.) in die Blasenräume bringen konnte, so muße ein wiederholtes Eindringen neuer Auflösung statt gefunden haben, bis Materie genug abgesezt worden, um die Höhlungen zu füllen; wohin kam die übrigbleibende Flüssigkeit? — In vielen Gebirgen zeigen sich die Fossilien, die blasigen Räume auskleidend, auf diese Höhlungen beschränkt, ohne daß von ihrem Durchgange eine Spur zurückgeblieben, weder in der Masse des Gesteines, noch auf den Spaltungen desselben. — Nicht selten sind alle Kanäle verschwunden, die man, bei statt gehabten Einseihungen, als vorhanden gewesen anzunehmen hat, wenn sie nicht durch solche Infiltrationen erst hervorgebracht wurden. — — Nicht immer scheint darum von einfachen Auflösungs-Prozessen, von bloßer Infiltration die Rede seyn zu können bei Mandelstein-Bildungen; im Gegentheil sieht man sich nicht selten

veranlasst den Glauben zu gewinnen, an eine innerliche Entwickelung, bedingt durch ein sehr komplizirtes Thätigseyn vielsacher Wahlverwandtschaften, an ein Zusammentreten der Urstößtheile während des Flüssigseyns, oder während des Weichheits-Zustandes der Felsarten; denn gar viele Mandelsteine sind unläugbar vulkanischen Ursprungs und es ist denkhar, dass sie, im geschmolzenen Zustande, durch Entwickelung elastischer Flüssigkeiten mit Blasen ersüllt wurden, dass, im Augenblicke des Gestehens, jene Flüssigkeiten sich mehr oder weniger verdichteten und so leere Räume bildeten, in welche diejenigen Theile der Lava eindrangen, die, nicht chemisch mit der übrigen Masse vereinbar, noch im geschmolzenen Zustande darin vorhanden waren. Jedoch ist dieser Vorgang nicht in solchen Fällen denkhar, wo die Masse der Mandeln strengfüssiger ist, als das Muttergestein (Chalzedon in manchen Porphyren). Ganz erfüllte Blasenräume haben vielleicht schon ursprünglich solche geschmolzene, der Hauptmasse sremdartige, und deshalb während des Gestehens sich kugelförmig ausscheidende Substanzen enthalten.

— Nur in Fällen, wo das die Blasenräume Erfüllende, auch in dem Ganzen der Felsarten-Masse zerstreut gefunden wird (sey es, dass das Vorhandenseyn selbst nur, wie z. B. jenes der Kalkspath-Theile, durch ein Außrausen mit Säuren erkennbar ist), wo man die Wandungen von Spalten und Klüsten mit Ueberzügen solcher Mineralien bedeckt sieht, wo die Erklärung der Erscheinung geboten seyn.

Die, vielen Gesteinen eigene, Porosität ist nicht einerlei mit der Mandelstein-Struktur. Beim Porösen tritt ein bloßes Vorhandenseyn vieler kleinen leeren Räume ein, die sehr von einander abweichen nach Gestalt, Größe, Zusammenhang, Richtung u. s. w. Es kann jedoch denselben Felsarten, und mitunter zugleich, Mandelstein-Struktur und Porosität zustehen.

Wesentlich verschieden in jeder Beziehung, von der Mandelstein-Struktur ist die der sogenannten Variolite (S. die Charakteristik des Diorits), und die Uebertragung dieser Benennung auf manche Abänderungen von Mandelsteinen, kann nur nachtheilige Verwirrungen und störende Begriffs – Verwechselungen zur Folge haben.

v. MONTEIRO, Journ, d. Min.; XXXV, 355. etc. D'AUBUISSON, Traité de Géognosie; l. 280 etc. STEFANO MORICAND, Teschenb. für Min.; XIII, 473 ff.

Die Mandelstein-Struktur ist zu wenig Felsarten ausschliefslich eigen, um sie zur Begründung einer besondern Unter-Abtheilung zu benuzzen. Aber so wie die meisten Gesteine ihre Konglomerate haben, so haben viele Felsarten ihre Mandelsteine und von diesen wird, als von eigenthümlichen Struktur-Abänderungen, bei der Charakteristik derselben die Rede seyn.

Beigemengte Theile in Felsarten enthalten.

S. 17. Viele Felsarten, höchst verschieden in Absicht auf Masse- und Struktur- Beziehungen, nehmen — in größerer und geringerer Häufigkeit, jedoch meist in untergeordnetem quantitativem Verhältnisse im Vergleich zur Hauptmasse, oder zu den wesentlichen Gemengtheilen ungleichartiger Gesteine — Beimengungen auf, beigemengte Theile (zufällige Gemengtheile), Krystalle, krystallinische Parthieen, Körner, Blättchen, oder nur eingesprengte, dem freien Auge kaum, oder nicht mehr sichtbare Partikeln.

Solche Beimengungen können zwar vermist werden, ohne dass das Gestein sein Wesen einbüsst, aber sie sind nicht selten, ihres, im Ganzen mehr zufälligen Erscheinens ungeachtet, für gewisse Gebirgsarten als bezeichnend zu nehmen, zumal in örtlicher Hinsicht, mituater selbst was ganze Gebirgszüge angeht, weniger oft in noch allgemeinerer Beziehung.

Die beigemengten Theile verlangen, auch wenn man auf Vorhandenseyn oder Mangel derselben keinen zu entschiedenen Werth legen soll, sorgsame Beachtung nach allen ihren Eigenthümlichkeiten, wie: gegenseitiges Menge-Verhältnis und Verbindungsweise derselben unter sich und mit der Masse; Uebergänge, welche durch ihr, nach und nach vermehrtes, Austreten bedingt werden; Einsluss, den sie üben auf Struktur u. s. w.

Die Aufzählung der, in einer jeden Felsart vorkommenden, beigemengten Theile gewährt ferner ein besonderes Interesse, weil dadurch der Beweis geboten ist vom Uebereinstimmenden denkwürdiger Thatsachen an sehr fernen Erdstellen; eine Erscheinung, welche, im Verbande mit andern, den geregelten Gang im Bildungs-Prozesse der Planetenrinde darthut.

Sind die beigemengten Theile, einzeln oder zu mehrern, an gewissen Stellen eines Gesteines zusammengehäuft und frei von der Substanz der Masse, so nennt man diess ein nest er weises Vorkommen.

Versteinerungen, eingeschlossen in Felsarten.

S. 18. Zu den, in Felsarten enthaltenen, frem dartigen Beimengungen gehören die Versteinerungen, thierische und Pflanzen-Reste umschlossen vom Gestein.

Ihr Vorhandenseyn, die Art ihrer Verbindung mit der Masse der Gebirgs-Gesteine, das Mannichfache von Lage und Vertheilung der Versteinerungen in derselben, machen sie in allgemeiner geognostisch-geologischer Hinsicht höchst bedeutend, und nicht weniger in besonderer Beziehung, was die genauere Kenntniss der Felsarten betrifft, indem manche Petrefakten, nicht nur ihren Geschlechtern und Gattungen nach, sondern selbst nach ihren Arten, als mehr oder minder ausschließliches Eigenthum gansser Gesteine, als dieselben bezeichnend zu betrachten sind, folglich durch solche Ueberbleibsel einer frühern Lebenwelt ein werthvolles Hülfs-Merkmal erlangt wird, zur schärfern Begründung der Charakteristik jener Felsarten, denen sie zustehen.

v. SCHLOTHEIM, Taschenb. für Min.; VII, 3 ff. und Petrefahtenhunde; S. I ff. L. v. BUCH, Berliner Mag. nat. Fr.; IV, 69 ff. HAUSMANN, a. a. O.; II) 194 und 195. v. HUMBOLDT, geognost. Versuch u. s. w.; S. 36 ff. BRONGHIART, Annales des Mines; VI, 537 etc.

Uebergänge der Felsarten.

S. 19. Uebergänge sind die Mittelglieder, durch allmählige, stufen weise Näherung zweier, mehr oder weniger verschiedenartiger. Gebirgs-Gesteine entstanden; Mittelglieder, bald den Charakter des einen, oder den des andern jener Felsarten deutlicher tragend; bald beiden entfremdet in höherm, oder in geringerm Grade.

Während im Gebiete der Oryktognosie die Grenzen wahrer Gattungen sehr bestimmt abgemarkt erscheinen, und von gegenseitigen Uebergängen zweier Gattungen nicht die Rede seyn kann, treten solche Erscheinungen ungemein häufig und in zahllosen Wechselgraden bei den Felsarten auf. Aus ihnen entspringen, in vielen Fällen, die größten Schwierigkeiten bei Bestimmung der Felsarten; darum ist eine getreue und ausführliche Angabe derselben sehr wesentlich bei Schilderung von Gebirgs-Gesteinen.

Die Uebergänge, theils schon bedingt durch die Entstehungsweise der Felsarten, durch die vielfachen Verschiedenheiten im Wesen ihrer einzelnen Gemengtheile, werden, besonders bei ungleichartigen Gesteinen, vorzüglich vermittelt durch einen, nach und nach statt findenden, Wechsel in der Natur ihrer bildenden Theile.

Der eine oder der andere derselben, verdrängt von einem nen hinzugekommenen, tritt zurück, verschwindet, indem er diesem seine Stelle einräumt.

Hieber auch der Mangel eines der hildenden Theile, oder die Uebermengung mit demenlben. Endlich das Vordringen einzelner Theile einer Felsart in die Masse einer andern. Eine Erscheinung, die oft auf beträchtliche Weite statt hat und sich erst nach und nach wieder verliert.

Oder die Uebergänge werden durch Aenderungen in der Struktur herbeigeführt.

Rein krystallinisch-körnige Gesteine verlausen sich in körnig-schieserige.

Nicht serien findet ein gemeinsames Einwirken von mehreren der erwähnten, die Uebergänge bedingenden, Ursachen statt.

Dichte Felsarten gehen meist nur dann in einander über, wenn dieselben eine sehr ähnliche Zusammensezzung haben.

Der Ausdruck Uebergang — so häufig auch die Erscheinung ist, welche man damit bezeichnet; denn nur selten bewahren die mit einander wechselnden Gesteine, auf weite Strecken zumal, alle Unterscheidungs – Kennzeichen in Bestand und Struktur, — wurde oft mißbraucht, und dieß hat gar manche unrichtige Schlußfolgen veranlaßt.

v. HUMBOLDT, geognost. Versuch u. s. w. S. 9 bis 11.

Aenderungen der Felsarten durch Verwitterung, oder durch Feuer.

S. 20. Durch Einwirkung von Luft, von Wasser, und durch den Wechsel atmosphärischer Temperatur, erleiden die Gesteine, in sehr ungleichem Grade, je nach dem Mannichfachen bedingender Verwandtschafts-Gesezze, nach der verschiedenen Natur ihres Bestandes, nach dem gegenseitigen Menge-Verhältniss der einzelnen Theile ungleichartiger Gebilde, nach Struktur-Beziehungen u. s. w., Verwitterungen, Zersezzungen in sehr vielartigen Abstufungen.

Die Luft, das Eindringen der Feuchtigkeit begünstigend, wirkt durch Oxydirung der metallischen Bestandstoffe der Felsarten. Auf solche Weise werden Verbindungen gebildet, die mitunter leicht lösbar sind u. s. w.

Das Wasser, eindringend ins Innere der Massen, zumal da, wo Schichten-Stellung und andere örtliche Beziehungen nicht hindernd sind, verbindet sich mehrern Bestandtheilen; es wirkt, stärker oder schwächer angezogen vom Gestein, durch Erweichen, durch Wegführen der zärtern, auflöslichern Substanzen; langdauerndes Einseihen von Wasser hat Lösungen und Trennungen der Gesteine zur Folge u. s. w.

Wechsel von Wärme und Kälte, die bekannten Erscheinungen gefrierenden Wassers u. s. w.

Auch Psianzen, sumel Moose und Flechten wirken, mittel- und unmittelbar, auf die Zersezzung der Felsarten. Sie senken sich in einzelnen Theilen in die Massen von Gesteinen, sie heben den Zusammenhang auf u. s. w.

Schneller und vollständiger erfolgt die Zersezzung, je vielartiger die Bestandtheile von Fels-Gesteinen sind; denn um desto größer wird das Verhältniß zersezbarer Stoffe, um desto verwickelter zeigt sich das Spiel der Wahlverwandtschaften, um desto geringer ist oft der wechselseitige Zusammenhang zwischen den einzelnen Theilen.

Selbst Beschaffenheit und Färbung der Aussenfläche sind der Zersezzung fördernd, oder hinderlich.

Gesteine mit rauher Oberfläche und dunkele, zumal schwarz gefärbte, verwittern leichter.

Nach dem Mannichfachen der Struktur, der Schichtungs- und Absonderungs - Beziehungen, ist die Zersezzungsweise auffallend verschieden.

Körnige Gesteine, ohne regelrechte Schichtung, zeigen ganz andere Erscheinungen, als schieferige; während bei diesen die Verwitterung von aussen nach innen fortschreitet, werden jene durch das Ganze der Massen in Blöcke zertrümmert u. s. w. Ungeschichtete Felsarten verwittern leichter, als geschichtete; am leichtesten zersezzen sich die senkrecht zerspaltenen u. s. w.

Die Aenderungen, welche Felsarten durch Verwitterung erleiden, sind theils chemische, Auflösung des Ganzen oder einzelner Theile, theils mechanische, bloße Trennung herbeiführend. Sie beschränken sich entweder mehr auf die Aussenfläche, oder sie werden auch durch das Innere der Massen verbreitet; bald betreffen sie das Ganze, bald nur einzelne Theile und auch diese auf sehr ungleiche Art; sie gehen nur Färbung, Gefüge, Festigkeit, Härte u. s. w. an, oder es findet Formen - Wechsel statt.

Die Aussenfläche verwitternder Felsarten wandelt ihre Farbe, sie bedecht sich mit eisenschüssigen Flecken, sie wird mit einer erdigen Rinde bekleidet u. s. w.

Die, in manchen Gesteinen eingeschlossenen. Krystalle sieht man umgewandelt zu erdiger Substanz; oder sie werden gänzlich zerstört und nur die bleibenden leeren Räume von regelvoller Gestaltung bezeugen ihr früheres Daseyn.

Schwarze Felsarten färben sich braun.

Körnige und dichte Gesteine wandeln sich um zu erdigen.



Das Feete geht nach und nach über ins Zerreibliche.

Gesteine, die früher ein susammenhängendes Ganzes ausmachten, werden zerspalten in säulenartige Stücke, zertrümmert in größere und kleinere Blöcke, geschieden in kugelige und plattenförmige Absonderungen, sie zerfallen zu Gruß u. s. w.

Die Zersezzung ist bei gar manchen gemengten Gesteinen diensam, um über den Bestend Aufschluss zu erhalten; denn Ver-witterungs-Prozesse sind oft eine Art Analyse.

Als Folge eingetretener Zersezzung müssen auch die Ausblühungen gelten, womit die Felsarten nicht selten sich bekleiden.

ALLUAUD, Journ. de Phys.; LVI, 436 etc. BOUÉ, Essai géol. sur l'Ecosse; 237.

Die Verwitterung einzelner Theile, oder des Ganzen der Masse, ruft nach und nach einen andern, oft durchaus fremdartigen Charakter hervor. Dahin die (sogenannten) Uebergänge durch Verwitterung.

Durch ihre Zersezzung üben die Felsarten einen wichtigen Einfluß auf die Vegetation, und selbst auf das Verschiedenartige in den Bestandtheilen der Gewächse. Die Pflanzenwelt erhält eine andere Gestaltung, wo neue Felsarten anfangen. Sie erscheint um so reicher und üppiger, je mehr sie begünstigt wird vom Gebirgs-Gestein, ihre Mannichfaltigkeit zeigt sich um desto größer, je verschiedenartiger die verwitternden Felsgebilde, je geeigneter sie sind einzuwirken auf Menge und Beschaffenheit der Dammerde.

Auf verwitternden Gebirgen, welche Feuchtigkeit aus dem Lustkreise anziehen und zurückhalten, gedeiht der Pflanzenwuchs selbst bis zu großen Höhen. Mehr vegetationslos sind jene, die dem Einfluse von Atmosphäre und von Wasser größern Widerstand zu leisten wissen.

Reicher ist das Pflanzenleben der Thäler, ärmer jenes der Höhen.

Die viel Kieselerde haltenden Felsarten sind meist der Vegetation weniger günstig. Mehr geeignet seigen sich thonige und kalkige Gesteine.

Manche Pflanzen lieben vorzugsweise gewisse Felsarten.

Denkwürdige Unterschiede bei Pflanzen derzelben Art, nachdem sie z. B. auf granitischem oder auf kalkigem Boden gewachsen, durch Saussung d. S. beobachtet.

v. SAUSSURE d. S., Journ. de Phys.; VIII, 9 etc. WILDENOW, Berlin. Magas. pat. Fz.; V, 98 ff. KOPP, Propädeutik der Min.; 183 und 183.

S. 21. Durch Feuer, sowohl durch vulkanisches, als durch jenes der Erdbrände, erleiden die Felsarten Aenderungen, sie werden ihrem ursprünglichen Charakter mehr oder weniger entfremdet.

Lässt sich das umgewandelte Gestein noch zurückführen auf das, mit Sicherheit nachweisbare nicht veränderte, haben bloss Glühung oder Brennung statt gefunden, so nimmt jenes am schick-lichsten seine Stelle als Anhang bei diesem ein.

Gebrannter Schieferthon; gebrannter Stinkhalk.

Trat jedoch ein auffallender Wechsel ein in Gestalt - u. a. Verhältnissen, wurden Felsarten verglast, verschlackt, geschmolsen, so gebührt ihnen eine Besondere Stelle in der systematischen Reihenfolge.

Erdschlacken; Porsellanjaspis.

Geognostische Thatsachen zur Charakteristik der Felsarten.

- S. 22. Hieher: Schichtung, Absonderung, Zerklüftung, Gangarten, untergeordnete und fremdartige Lager.
- S. 23. Im Gegensaz des nicht Unterbrochenen der Felsmassen, ist das Getheiltseyn derselben zu beachten, ihre Trennung durch Spalten; eine Erscheinung, welche, nach dem Verschiedenartigen in Gestalt- und Anordnungs- Verhältnissen der getheilten Massen, mit den Ausdrücken Schichtung, Absonderung oder Zerklüftung bezeichnet wird.
- S. 24. Bei der Schichtung erscheinen die Gebirgsmassen, auf große Weiten, oft ihrer ganzen Verbreitung nach, durch, meist ziemlich parallele, Spaltungen (Schichtungsklüfte) getheilt in Lagen (Schichten). Die Schichten, nach oben wie nach der Teufe, durch, in höherm oder in geringerm Grade deutlich erkennbare, Flächen begrenzt, sind gerade, oder gebogen, gewunden auf vielartige VVeise, wellenförmig. Ihre Stellung ist selten wagerecht, meist mehr oder weniger geneigt.

Die Schichtung muß als der Bildung der Gehirgsmasse gleichzeitig gelten; dafür spricht namentlich das wellenformig Gebogene sehr dünner Schichten.

Die Schichten nennt man auch Bänke, zumal wenn ihre Stärke eine nicht unbeträchtliche ist.

Eine Schicht β ruht auf einer andern α und wird von einer Schicht γ überdeckt; α heißt dann, in Beziehung zu β das Liegen de und γ das Hangen de.

Die Mächtigkeit der Schichten, die senkrechte Entfernung zwischen Hangendem und Liegendem ist sehr ungleich bei

verschiedenen Schichten und nicht selten wechselnd bei derselben Schicht. Nach der Höhe der Gebirge soll sie im Allgemeinen abnehmen.

In der Neigung der Schichten, im Schichtenfall, herrscht kein ständiges allgemeines Gesez in irgend einer Beziehung.

Die vollkommen wagerechte Stellung der Schichten, manchen Gesteinen eigen, scheint bei andern nie vorzukommen.

Die Ausdehnung der Schichten in die Länge nach einer bestimmten Weltgegend heißt ihr Streichen. Das Streichen ist aus dem Fallen herzuleiten; denn die Streichungslinie steht senkrecht auf der Linie des Fallens.

w. HUMBOLDT, geognost, Versuch; 57 f.

Bei manchen Gebirgsmassen ist die Schichtung nicht deutlich, oder schwierig erkennbar der vielen regellosen Zerklüftungen wegen; andere sind geradezu ungeschichtet.

Mit dem Phänomen der Schichtung darf ein blosses Getheiltseyn der Felsmassen durch, zufällig stellenweise parallel laufende, Spalten nicht verwechselt werden.

S. 25. Absonderung ist Trennung der Gebirgs-Gesteine und der aus ihnen gebildeten Felsmassen in mehr und weniger regelrecht gestaltete Stücke, die auf mannichfache Weise geordnet sind. Man hat Absonderung in, dem Rechtwinkeligen oft sehr nahe kommende, Parallelepipeden, ferner säulen- und platten- förmige, kugelige und massige Absonderungen.

Die Absonderung scheint nicht gleichzeitig mit der Entstehung der Gebirgsmassen, sondern spätern Ursprungs.

Die Absonderung in Parallele pipeden, in würfelige Blöcke, Quader, entsteht beim Getheiltseyn der Massen durch Klüfte, die, nach zwei Richtungen und unter sich parallel laufend, einander fast rechtwinkelig schneiden, auf den Schichtungsklüften aber senkrecht stehen.

Quader-Sandstein.

Die säulen förmigen Absonderungen, hervorgerufen durch Spalten, welche bei weitem nicht immer sehr erstreckt sind, oft nur einen Theil derselben Felsmasse durchziehen und häufig abweichen von ihrer Richtung, zeigen

sich sehr verschieden nach der Zahl ihrer Seiten, nach Durchmesser, Höhe, Stellung u. s. w.

Drei-, vier-, fünf-, sechs- und neunseitige Säulen; die Winkel unbestimmt und sehr veränderlich bei derselben Säule; die Flächen uneben, rauh, auch gebogen, seltner glatt; die Ecken und Kanten scharf u. s. w.

Die Beobachtung, welche man gemacht haben will, dass, bei scheinbar gleichartigen Gesteinen, je seinkörniger sie werden, je mehr Dichtheit sie erlangen, die abgesonderten Stücke sich mehr und mehr der sechsseitigen Säulenform nähern, dürste wohl auf sehr zufälligen Umständen beruhen.

Durchmesser der Säulen wechselnd von einem und einigen Zollen bis-zu mehrern Fuß.

Ihre Höhe nicht selten einige hundert Fuss betragend.

Stellung senkrecht, die einzelnen Säulen reihenweise an - und nebeneinander geordnet; auch wagerechte Lage, oder Geneigtseyn unter verschiedenen Winkeln.

Mannichfache Gruppirung der Säulen.

Zuweilen werden die Säulen von wagerechten Spalten durchzogen und erscheinen so abgetheilt in einzelne Stücke, selbst in Platten. Beim Runderhabenen und Flachvertieften der Endflächen solcher Säulenstücke, wodurch dieselben in einander passend werden, entstehen die sogenannten gegliederten Säulen.

Bei manchen Felsarten ist die Absonderung in Säulen sehr regellos, mehr ein senkrechtes Zerspalten in pfeilerartige Massen.

Bei der plattenförmigen Absonderung sind die Gebirgsmassen, durch oft wiederkehrende Klüfte, in meist dünne und lange geradschaalige Stücke geschieden, welche theils schuppenartig in einander greifen, und eine bald wagerechte, bald geneigte Lage zeigen.

Einiges Aehnliche hat diese Art der Absonderung mit der Schichtung; aber sie zeigt sich wesentlich verschieden davon, indem die schaaligen Stücke stets mehr oder weniger abweichen von der Schichtungs-Ebene.

Die kugeligen Absonderungen sind rundliche Massen von mehr und minder regelrechter Kugel-Gestalt, oft sphäroidisch. Ihr Durchmesser sehr verschieden. Der Kern theils fester, und um diesen Lagen von runden, schaalenartig sich anschließenden Stücken.

Man unterscheidet jene kugeligen Absonderungen, die als Folgen erlittener Zersezzung gelten, von den auf ganz andere Weise gebildeten und den Felsarten theils schon ursprünglich zustehenden.

Bei den massigen Absonderungen zeigen die

einzelnen Ganze, in welche ein Fels geschieden ist, nichts Bestimmtes in Gestalt und Begrenzung; doch sind sie von ziemlich gleichen Dimensionen, haben mitunter konkave oder konvexe Aussenflächen u. s. w.

Besondere Beachtung verdienen jene Absonderungen, in denen sich mehr ausgezeichnet Regelrechtes auszusprechen scheint.

Absonderungen von Magueteisen-Massen nach den Struktur-Beziehungen des regelmäßigen Oktaeders.

HAUSMANN, Reise nach Skand.; 1V, 78 f.

S. 26. Die Zerklüftung trennt die Felsmassen durch, nicht selten von den Textur-Verhältnissen bedingte, Risse und Spalten, die, ohne unter sich parallel zu laufen, bald senkrecht sind, bald ganz regellos, den vielartigsten Richtungen folgend, so, dass einige jener Risse auf weite Strecken fortziehen, während andere abgeschnitten werden, oder sich allmählig verlieren.

Zuweilen sind die Kluftslächen mit einer fremdartigen Farbe beschlagen, auch überzogen mit Krystallen, oder von einer krystallinischen Rinde; oder man sieht sie bekleidet mit metallischen Anslügen, auch mit, in höherm und geringerm Grade aufgelösten und umgewandelten, Substanzen.

Die Klüfte selbst erscheinen zum Theil erfüllt mit irgend einem Mineral.

Auf die Zerklüftung hat die Atmosphäre den entschiedensten Einfluß.

S. 27. Gänge nennt man die, tafelartig oder plattenförmig gestalteten Räume, ganz oder theilweise mit Mineral - Substanzen erfüllt, von denen die Gestein - Massen und Lager, oder, im geschichteten Gebirge, die Schichten der sie umschließenden Fels-Gebilde, da sie den Schichtungsklüften nicht, oder nur stellenweise (mehr zufällig, nicht ausdauernd) parallel laufen, meist unter grössern oder kleinern Winkeln durchschnitten werden. Die Gänge sind sonach unabhängig in ihrer Struktur von der der Gebirgslagen. Sie folgen bald geraden Linien, bald mannichfach gebogenen und gekrümmten Richtungen. Das den Raum Erfüllende,

die Gangart ist, seiner Natur nach, mehr und weniger abweichend von jener des Gebirgs-Gesteines, oder doch stets davon unterscheidbar durch andere Eigenthümlichkeiten.

Sind Gangerten und Gebirge-Gesteine im Allgemeinen mehr gleichartig, so haben erstere meist höhere Grade von Reinheit; sie sind mehr krystallinisch u. s. w.

Durch den Winkel, welchen ein Gang mit der Mittagslinie macht, wird das Streichen desselben bestimmt; denn jeder Gang zeigt eine, mehr oder weniger gleichmäßige, Richtung nach einer gewissen Himmels-Gegend.

Die Neigung eines Ganges gegen eine wagerechte Ebene, bezeichnet man mit dem Ausdrucke Fallen.

Das Fallen ist nicht beständig, sondern wechselt häufig bei dem nämlichen Gange.

Mehrere Gänge einer Gegend, auch wenn sie verschiedenartige Gesteine durchsezzen, zeigen, in solern sie dieselben Gangarten führen, nicht selten ungefähr gleiches Fallen und Streichen.

Geringmächtige Gänge, die kein bestimmtes Streichen und Fallen halten, sondern sich fast nach allen Richtungen wenden, nennt man Schwärmer.

Liegendes heißt das Gebirgs-Gestein, worauf der Gang ruht; Hangendes ist die über ihm befindliche Felsart.

Mit dem Ausgehenden endigt ein Gang gegen die Gebirgs-Oberfläche, mit dem Tiefsten nach dem Erdinnern zu-

Das Tiefste ist bei weitem nicht bei allen Gängen erforscht. Man kennt deren, die bis zu einer Teufe von mehr als 15,000 Fuss abgebaut sind.

Die Längen-Erstreckung der Gänge, ihre Ausdehnung in der Richtung des Streichens, ist mitunter sehr beträchtlich.

Man hat Gänge auf eine Erstreckung von mehr als 40,000 Fuss durch Grubenbau aufgeschlossen; andere wurden über 50,000 Fuss weit aufgeschürft.

Die Breiten-Ausdehnung der Gänge, ihre Mächtigkeit, wird bestimmt nach der senkrechten Entfernung zwischen Hangendem und Liegendem. Sie zeigt sich höchst verschieden, oft wechselnd, ab- und zunehmend nach verschiedenen Teufen u. s. w.

Manche Gange messen nurgeinen halben Zoll, andere sind 140 Fusa mächtig und darüber.

Bei gewissen Gängen wächst die Mächtigkeit mit zunehmender Teufe, jedoch so, daß sie nach der Mitte zu ihr höchstes Maß zu erreichen scheint. Bei andern Gängen ist die Mächtigkeit in obern Teufen am bedeutendsten und nimmt ab nach dem Tießten zu, wo die Gänge verdrückt werden, oder sich zertrümmern oder aus keilen.

Sehr schmale Gänge nennt man auch Trümmer; obwohl dieser Ausdruck eigentlich beschränkt bleiben sollte auf die, nach der Zertheilung eines Hauptganges entstehenden, einzelnen schmälern Gänge.

Die Gangart, Gangmasse, besteht nur aus einer Mi-

neral-Substanz, oder sie ist ein Zusammengeseztes von einigen, oder von mehrern Fossilien, die, auf sehr verschiedene Weise, mit einander vergesellschaftet, ein höchst vielartiges Menge-Verhältniss zeigen.

Bald sind alle Substanzen, eine Gangmasse bildend, in ungefähr gleicher Menge vorhanden; bald macht ein Mineral gleichsam die Hauptmasse aus, in welcher die übrigen vertheilt erscheinen, nesterweise eingeschlossen, in gangförmigen Schnüren u. s. w.

Bei weitem nicht immer zeigt sich die Gangart gleich in allen Theilen des erfüllten Raumes.

Häufig führen Erzgänge in nicht gleichen Teusen verschiedene Erzarten.

Natur der Gangarten und gegenseitiges Verhältnis ihrer Theile erfahren zuweilen Aenderungen, wenn Gänge übersezzen aus einem Gestein in ein anderes.

Gänge sind die häufigsten Fundstätten regelrecht ausgebildeter Fossilien, weil auf solchen Räumen sich mehrere, den Akt der Krystallisirung begünstigende Umstände vereinigten.

Handbuch der Oryktognosie; §. 11.

Auf manchen Gängen trifft man Bruchstücke von Gebirgsarten, dem Neben-Gestein zugehörig, seltner abstammend von andern Felsarten, in der Gangart enthalten, gleichsam darin eingeknetet.

Gewöhnlich sind diese Bruchstücke scharfkantig und frischeckig, selten abgerundet, Geschiebe.

Häusig liegen sie in derselben Richtung, was Schieser - Gefüge und Schichtung betrifft, wie die den Gang einschließenden Felsmassen.

Zuweilen sind jene Bruchstücke in solcher Menge vorhanden, daß die ganze Gangmasse das Ansehn eines Trümmer-Gesteines hat,

Andere gangartige Räume sind durchaus erfüllt mit Gebirgs-Gesteinen, die ausserdem unter sehr verschiedenen Lagerungs-Verhältnissen gefunden werden, und nur in seltenen Fällen den, unmittelbar über dem Gange liegenden, Felsmassen zugehören.

Die ausführliche Angabe dieser, in mehrfacher Hinsicht wichtigen, Beziehungen folgt bei der Charakteristik einer jeden einzelnen Felsart.

Die Anordnung des den Gangraum Erfüllenden, die Struktur der Gangarten, zeigt sich, was die hier vorkommenden, sichtlich nicht gemengten, Fossilien betrifft, sehr mannichfach. Bald, und diess Verhältniss tritt wohl am häusigsten ein, ist das Ganze ein scheinbar regellos Verbundenes verschiedenartiger Mineralien; bald sind die einzelnen Substanzen mehr ebenmäsig geordnet, nach geraden, oder nach gebogenen Streisen vertheilt, die sich, parallel dem Hangenden und dem Liegenden, in gewisser Folge wiederholen, so, dass man zu beiden Seiten gleichnamige Lagen sieht (bandartige Struktur). Es sindet dabei eine Art Wechsel statt zwischen steinigen Lagen und Lagen von Erzen; man sieht in der Mitte des Ganges Mineralien versammelt, durchaus verschieden ihrer Natur nach von den die Streisen bildenden u. s. w., und ein Durchschnitt solcher Gänge läst zwei, ost vollkommen symmetrische, Hälsten wahrnehmen.

Höhlungen, innerhalb der Gangmasse befindlich, mehr und weniger groß, und von verschiedener, ellipsoidischer, oder ganz ungeregelter Gestalt, nach aussen häufig wellenförmig begrenzt, im Innern leer, auch theilweise oder ganz angefüllt mit Mineralien, oder nur auf ihren Wandungen überkleidet mit Krystallen, deren Axen nicht gegen einander gekehrt sind — nennt man Drusen-Räume.

Sie sollen zumal in obern und in mittlern Teufen vorkommen. Obgleich die Drusenräume Erscheinungen sind, welche vorzüglich den Gängen zustehen, so zeigen doch gar viele Felsarten in der Mitte ihrer Massen ähnliche Höhlungen.

Viele Gangmassen werden von Querspalten, in der Richtung der Schichtungsklüfte der Felsmassen in einzelne Lagen geschieden, so, dass gleichsam jeder Schicht ein eigener Theil des Ganges zugehört.

Jene Querspalten können gewissermaßen als Fortsezzungen der Schichtungsklüfte gelten.

Andere sieht man von zahllosen, mehr und weniger deutlichen, meist nicht sehr ausgedehnten Zerklüftungen durchsezt, die mitunter erfüllt sind von erdigen Substanzen. Manche Gangmassen haben, neben jenen Zerklüftungen, noch Absonderungen, welche ihnen eine Art bestimmter Struktur verleihen, indem die Spalten, welche sie hervorrufen, einander ziemlich rechtwinkelig schneiden.

Gar oft bieten Gangmassen Beispiele denkwürdiger Auflösungen, Zersezzungen, Umwandelungen, des Entstehens sekundärer Gebilde u. s. w.

Mit der umschließenden Felsart, Neben-Gestein, sind die Gangmassen, in mehr und minder scharfer Begren-

zung, namittelbar verwachsen, oder davon getrennt durch, meist thonige, Ablosungen, Bestege; theils valiert sich auch die Gangart in zahllosen kleinen Trümmen im Neben-Gestein.

Diess Verhältniss ist bald dasselbe in Hangendem und Liegendem; bald zeigt sich ein Gang hier verwachsen, dort durch ein Besteg geschieden vom Nebengestein u. s. w.

Das Neben-Gestein erleidet in der Nähe der Gänge, zumal der erzführenden, auf größere oder geringere Entfernung, auffallende Aenderungen, theils chemische, theils mechanische.

In seltenen Fällen wird es fester, so namentlich im Liegenden, häufiger aufgelöst in geringerm oder in höherm Grade; es zeigt sich rissig, zerklüftet, zertrümmert, und ist, so beschaffen, mehr geeignet, um von fremdartigen Substanzen durchdrungen zu werden.

Der Bestand des Neben-Gesteines erfährt einen Wechsel durch Aufnahme von Theilen der Gangmasse, besonders von metallischen, mit denen es mehr und weniger durchdrungen wird; oder es hat die Aenderung statt durch Zutreten, auch durch Mangel von Theilen, die dem Gestein außerdem fremd oder eigen sind. Mitunter stellen sich beide Erscheinungen zugleich ein, Hinzutreten neuer, und Entziehung gewöhnlicher Gemengtheile.

Endlich bemerkt man Umwandelungen einzelner Gemengtheile u. s. w.

Alle hieher gehörigen Thatsachen, so belehrend für die Charakteristik einzelner Gesteine, finden bei den Beschreibungen der verschiedenen Felenten ihre Stelle.

Andere denkwürdige Erscheinungen der Gänge, wie namentlich das beziehliche Verhalten mehrerer in einem Gebirge außezzenden Gänge, ihre angeblichen wechselseitigen Alters-Grade, die, keineswegs als abgeschlossen gelten könnenden, Theorieen über die Entstehungsweise der Gänge—ob die Gang-Bidung zu erklären durch Ausfüllung von oben, oder durch Sublimation, ob an Ausscheidung von Bestandstoffen der Gebirgs-Gesteine, zu glauben sey, oder an gleichzeitiges Entstehen der Gangarten mit den Felsmassen u. s. w. — gehören nicht sowohl hieher, als ins Gebiet der allgemeinen Geognosie und in jenes der Geologie.

WERNER, Theorie der Gange; Freib., 1701. v. CHARPENTIER, min. Geogr. der Kuruscha Lande; S. 418 ff u. Beobacht. über die Lagerstätten der Erze; Leipz., 1793. BRUNNER, Hypothese von Entstehung der Gange; Leipz., 1801. FREIESLEBEN, von MOLL'S Jahrh. d. B. u. H. K.; IV. a. Liefer., S. 1 ff. STIFFT, von MOLL'S Annalen B. u. H. K.; VI. 377 ff. HAUSMANN, Härzynisches Archiv; I, 664; Reise nach Skandinavien; V, 34, 44, 54. BRONGNIART, Diek des seiences nat.; XVII., 28 etc. SCHMIDT, Theorie der Verschiebungengitterer Gänge; Ffurt; til 10:, derselbe in KARSTENS Archiv für Bergbau; IV. 3 ff. A. HEUSER, Taschenb. für Min.; XIII., 335 ff. D'AUBUISSON, Traité de Géognonie; II, 630 etc. BOUÉ, Journ. de Physique; XCIV, 251 etc.

\$. 28. Lager sind eigenthümliche Mineralmassen von plattenförmiger Gestalt, die eine, mit den Schichten gleichlaufende, Lage haben, aber nach Bestand- und Struktur-Verhältnissen mehr oder weniger verschieden sind von den Massen des sie einschließenden Gebirges, oder doch in anderer Beziehung davon abweichen.

Im geschichteten Gebirge bilden die Lager besondere Schichten, in Form denen des Gebirges selbst ähnlich; im ungeschichteten Gebirge sezzen die Lager für sich plattenförmige Abtheilungen zusammen.

Die Ausdrücke Flöz und Bank werden mitunter als dem Begriffe Lager gleichbedeutend gebraucht. Unter Flöz versteht man ein Lager im Flöz-Gebirge, unter Bank ein solches im aufgeschwemmten Lande.

Untergeordnete Lager sind jene, die als mehr ausschließliches Eigenthum gewisser Fels-Gebilde gelten, deren Erscheinen gleichsam bedingt wird durch das Vorkommen größerer mächtigerer Massen. Fremdartige Lager treten zufällig auf und stehen verschiedenen Gebirgsmassen zu.

Streichen und Fallen — Ausdrücke, die bereits bei ähnlichen Beziehungen der Schichten und der Gänge erklärt worden — sind bei Lagern mit den gleichnamigen Verhältnissen der Schichten des einschließenden Gebirges übereinstimmend.

Abweichungen von der wagerechten (söhligen) Richtung der Leger vennt man, je nachdem vom Senken oder Emporsteigen die Rede ist, Verflächen oder Aufrichten.

Alle Leger eines Gebirges sind häufig einander ziemlich parallel, haben gleiches Fallen und Streichen; nur bei sehr beträchtlieber Erstreckung treten mehr auffallende Aenderungen ein.

Mit der Sohle ruht ein Lager auf dem tiefern Gebirge. Sein Dach (Decke) begrenzt die Ausdehnung nach oben.

Bach - und Sohlen - Gestein bestehen bald aus desselben Felsart, bald aus sehr verschiedenen.

Lager, swei ungleichnemige Gehirgsarten trennend, heißen auch Zwischenlager, und jene, wo in Dach und Sohle dasselbe Gestein zu finden, Binnenlager.

Die Erstreckung der Lager ist mehr und weniger beträchtlich.

Manche Lager ziehen so weit, als das Gebirge selbst.

Ihre Mächtigkeit, die lothrechte Entsernung zwischen Dach und Sohle, wechselt von einigen Zollen bis zu vielen Lachtern.

In der Teufe sollen sich die Lager im Ganzen mächtiger zeigen, als nach dem Tage zu

Die Mächtigkeit eines Legers bleibt zuweilen dieselbe nach seiner ganzen Erstreckung; bald nimmt sie stellenweie zu oder ab.

Digitized by Google

Leger von großer Mächtigkeit, und verhältnissmäsig sehr unbeträchtlicher Erstreckung, bei denen, gleichsam durch Zusammenziehung, das Tasel- oder Plattenartige der Gestalt verloren wurde, nennt man liegen de Stöcke.

Ist die Mächtigkeit eines Legers nicht mehr übersehber, so wird es zu einem Stück-Gebirge.

Manche Erzlager zeigen im Canzen eine große Neigung zur Kugel-Gestalt und eine sehr vollkommne Aussonderung aus der Masse des Gebirgs-Gesteins. Sie sind in hohem Grade konzentrit und lassen nur unbedeutende Unterschiede in den Dimensionen wahrnehmen. Steinarten bilden wahre Schaalen um diese, zumal aus Eisen- und Kupserkies bestehende, Erzkerne (HAUSMANN).

In Absicht auf ihre Begrenzung nach den Seiten tritt ein Auskeilen, Ausspizzen der Lager ein, wenn sie, bei allmählig abnehmender Mächtigkeit, zulezt ganz aufhören; oder sie werden abgeschnitten durch Gänge. Selten verlieren sich Lager nach und nach im Gebirgs-Gestein.

Die Fläche, mit welcher Leger, die nicht überdeckt sind durch audere Fels-Gebilde, zu Tag ausstehen, heifst ihr Ausgehendes.

Die Lagermasse besteht theils aus einfachen, d. h. aus sichtlich nicht gemengten, Fossilien verschiedener Art, theils aus Gebirgs-Gesteinen.

Im Allgemeinen herrscht bei Lagern, vergleicht man dieselben den Gängen, mehr Einfachheit, mehr Gleichartiges; selten sieht man sie ausgezeichnet durch eine große Fossilien-Mannichfaltigkeit, weit sparsamer führen sie im Ganzen Krystalle, obgleich ihre Masse oft krystallinisch-körnig ist.

Hieher namentlich die Eisenerz-Lager Skandinaviens.

v. HOEVEL, NOEGGERATH'S Cebirge in Rheinl. Weatphal.; Il, 363 ff.

Die verschiedenen, eine Lagermasse ausmachenden, Substanzen, finden sich bald in ziemlich gleichem Verhältnisse unter einander gemengt, bald erscheinen diese oder jene Mineralien vorwaltend.

Manche Lagermassen zeigen sich, ihrem Bestande nach, dem sie einschließenden Gebirgs-Gestein verwandt und können, kommen sie in ungleichartigen Fels-Gebilden vor, als Ausscheidungen eines der Gemengtheile gelten.

Lager von Feldspath, oder von Quarz im Granit u. s. w.

Lager, die nur aus Steinarten bestehen, nennt man Gestein-Lager, im Gegensaz der Erzlager. Viele sind Mittelglieder, sie führen zugleich Erze und Steinarten.

Die Erze sind im leztern Falle nicht selten mehr nach der Grenze des Lagers vorhanden.

Gewisse Mineral-Substanzen gelten als ausschließliches Eigenthum der Lager, andere trifft man nie unter solchen Verhältnissen des Vorkommens. Widersteht eine Lagermasse durch größere Festigkeit, oder vermittelst anderer Bedingnisse, der Verwitterung mehr als die sie umgebende Felsart, so tritt dieselbe, je nach der Beschaffenheit des Oertlichen, allmählig über die Gebirgs-Oberfläche hervor.

Magneteisen - Lager ragen aus dem sie umgebenden Gneisse, Quars-Lager aus Granit und Thonschieser bervor u. s. w.

Bei den Lagermassen sind die Verhältnisse der Struktur weit weniger verwickelt, als dies bei den Gangmassen der Fall ist. Die Fossilien, die Masse eines Lagers ausmachend, sieht man meist regellos unter einander verwachsen; äußerst selten zeigen sie abgesonderte Schichten. Eine Theilung in zwei ebenmäßige Hälften, aus gleichnamigen Lagen gebildet, wird nie bemerkt.

Nur in manchen Erzlagern finden sich die metallischen Substanzen in kleinen Lagen, einige Zoll mächtig, die, nach einer Erstreckung von wenig Lachtern, durch Kluste abgeschnitten werden.

Gewisse Erzlager erscheinen als Verbindungen kleiner sphärojdischer Massen, in der Richtung der größern Durchschnitts-Ebene, den Haupt-Absenderungen des Gebirgs-Gesteins parallel, an einander anschliessend; ihre Zwischenräume sind von der Felsart durchzogen (HAUSMANN).

Drusenräume gehören im Ganzen zu den seltenen Erscheinungen auf Lagern.

Schichtung ist vielen Lagern eigen, und zwar parallel dem

Dach - und dem Sohlen - Gestein.

Von Klüften, von Adern und Trümmern, selbst von Gängen werden Lager durchsezt. Leztere führen verschiedene Fossilien und unterbrechen nicht selten den geraden Fortgang der Lager.

Auf das, die Lager zunächst begrenzende, Gebirgs-Gestein üben sie einen verschiedenartigen Einfluss.

Lagermassen und Gebirgsart lassen, in nicht seltnen Fällen,

gegenseitige Uebergänge wahrnehmen.

Da, wo Lager sich auskeilen, ist häufig die Masse des Gesteines mit der des Lagers so verflösst, dass Ganze ein Verflochtenes darstellt, aus kleinen Lagermassen mit kleinen Massen des Gesteines.

Dach - und Sohlen - Gestein, zuweilen sich vollkommen frisch und unaufgelöst zeigend, nehmen in andern Fällen, zumal in der Nähe von Erzlagern, einen mehr oder weniger verschiedenen Charakter an.

Bei ungleichartigen Gesteinen trennen sich die einzelnen Theile von einander ${\bf u}.$ s. w.

Ausführliche Angaben folgen bei den Beschreibungen der Felsarten.

Die Bildungsweise der Lager ist weniger Gegenstand des Meinungs-Kampfes gewesen, als die Entstehungsart der Gänge. Lager gelten als gleichzeitig mit dem sie umschließenden Gebirge.

L. v. BUCH, geognost. Beobacht; 1, 223. HAUSMANN, Reise; V, 60 ff. D'AU-BUISSON, Traité de Géogn.; IV, 615. etc.

Digitized by Google

Geognostisch-geologische Ansichten über Alters-Beziehungen und Bildungsweise der Felsarten.

S. 29. Unter Lagerung einer Felsart versteht man die Stelle, welche sie einnimmt in der Reihe der Gebirgs-Gesteine beim Zusammen-Geordnetseyn derselben in der Erdrinde; eine Beziehung, welche höchst denkwürdige Eigenthümlichkeiten wahrnehmen lässt.

Das aufliegende Gestein ist junger, als seine Unterlage.

Gleichförmige Lagerung, wo die Schichten mit einander vorkommender Felsarten dieselbe Neigung gegen eine wagerechte Ebene haben: ungleichförmige Lagerung, wenn Verschiedenheit des Schichtenfalles vorhanden ist.

Die Begriffe Anlagerung, Auflagerung, Umlagerung, Einlagerung u. s. w. zur mindlichen und bildlichen Erläuterung geeignet.

Die Bedingnisse der Lagerung führen, ohne daß eine wahrhafte Geschichte des Werdens auszumitteln vergönnt gewesen, zum Erkennen gewisser Alters-Unterschiede bei den Felsarten, zur Annahme von Zeit-Abschnitten in der Gebirgs-Bildung — Urgebirge, Uebergangs-Gebirge, Flöz-Gebirge, aufgeschwemmtes Land, vulkanisches Gebirge — deren Kriterien, je nach dem Verschiedenartigen bräuchlicher, geognostischer Lehrweisen, bald mehr übereinstimmend, bald mehr abweichend angegeben werden.

Urgebirge: Vorherrschendes individueller Bildungen; Krystallinisches mit seltenen Uebergängen ins Dichte; hohe Reinheit und festes Verbundenseyn ungleichartiger Theile; Kiesel- und Thonerde die Haupt-Bestandstoffe; Abwesenheit aller Versteinerungen, der Zeugen einer frühern Lebenwelt. Uebergangs-Gebirge: manche Merkmale der Gebilde der Urzeit tragend, aber im Ganzen weniger Eigenthümliches bei vielen Gliedern, dabei das erste Auftreten versteinter vegetabilischer und thierischer Reste. Flöz-Gebirge: großer Reichthum an Ueberbleibseln organischer Wesen; Mechanisches beim Werden der meisten dieser Zeit zugehörigen Felsarten; Trümmer-Gesteine als Denkmale vorhergegangener Zerstörungen älterer Gebirge; Un-

krystallinisches (Dichtes und Erdiges), jedoch nicht ohne Ausnahmen; vorherrschender Kälk - Gehalt, aufgeschwemmtes Land: Einfaches; Beschränktheit, oft auf's Oertliche; Rollsteine, Gruss, Sand, Erden, Reste sehrverschiedener Felsarten u. s. w.

Viele dieser Merkmale sind unzureichend, und schwankend geworden durch Thatsachen, ausgesunden in neuerer Zeit.

v. HUMBOLDTS geognost. Versuch; S. 70 ff. 103 ff. 203 ff. 298.

Zur Erklärung der Bildungsweise der Felsarten sind Thatsachen und Ansichten geboten, deren Kenntnifs, bei einer Charakteristik derselben nicht ganz vermifst werden dark

Die Einzelheiten folgen bei den Beschreibungen der Gebirgs-Gesteine.

Einfluss der Felsurten auf das Physiognomische der Berge.

S. 30. Einen nicht unwesentlichen Theil der Schilderung von Felsarten macht die Angabe der Gestalten ihrer Berge; denn jeder Gebirgsmasse sind, in dieser Hinsicht, mehr und weniger ausgezeichnete Eigenthümlichkeiten verliehen, und gar häufig gestattet schon das Aeußerliche eines Felsganzen Vermuthungen über die Natur des dasselbe zusammensezzenden Gesteines, wie über seine Bildungsweise.

Der Einflus, welchen die Gebirgsarten auf das Physiognomische der Berge üben, beruht auf ihrem Bestand, vorzüglich aber auf ihren Struktur- und Schichtungs-Verhältnissen und auf der Art ihrer Verwitterung.

Gesteine von gleichem Bestand, aber von verschiedener Struktur, haben nicht immer dieselben Bergformen.

Auf Gestalt der Gebirgsmassen, auf Bildung von Felswänden u. s. w. wirkt ganz besonders der Schichtenfall.

Ein auffallender Unterschied im Physiognomischen des Landes, läfst mit Recht ein Abweichen im Bestande der Felsmassen voraussezen. Zwar führen gar manche Umstände Aenderungen in der ursprünglichen Beschaffenheit herbei; Atmosphäre, zerstörende Fluthen, selbst physische Kultur haben, in langer Zeitdauer, Umwandelungen zur Folge, so, daß der anfäugliche Charakter mehr oder weniger verlöscht wird. Aber allen großen Gebirgs. Canzen ist eine gewisse Eigenthümlichkeit verblieben, welche die Pyrenäenkette unterscheiden läßt von den Alpen Helvetiens, den Kaukasus von den Hochgebirgen im südlichen Amerika u. s. w.

Nomenklatur der Felsarten.

S. 31. Jeder selbstständigen Felsart gebührt ein besonderer Name. Für Gesteine, die zugleich Glieder des oryktognostischen Systemes sind, behält man füglich, auch in geognostischer Beziehung, die ihnen verkiehene Benennung bei. Die, nur als Felsarten vorkommenden, Mineral-Substanzen erhielten Namen, bei deren Bildung man von sehr verschiedenen Grundsäzzen ausging, oder die als auf höchst zufällige Weise geboten gelten müssen.

Manche Benennungen wurden gegeben mit Rücksicht auf den Bestand der Gesteine, auf ihre Struktur, auf eine besonders bezeichnende Art ihres Seyns, auf die litterärische Geschichte einer Felsart u. s. w. Andere Namen sind entlehnt von der Lagerungsweise und den daraus entnommenen Alters-Verhältnissen; oder sie sind bestimmt, den Antheil zu bezeichnen, welchen gewisse Gesteine an der Zusammensezzung ganzer Gebirgszüge haben (mineralogisch-geographische Namen). Endlich gibt es triviale Benennungen, abstammend aus der Bergmanns-Sprache u. s. w., die durch längst verjährten Brauch sich das Bürgerrecht angeeignet haben.

Körniger Kalk; Glimmerschiefer; Granulit; Trachyt; Dolerit; Uebergangskalk; Alpenkelk; Grauwacke u. s. w.

Zur Begründung einer streng wissenschaftlichen Nomenklatur, dürfte die Kenntniss der Felsarten im Allgemeinen nicht weit genug vorgerückt seyn, und Unvollkommenheit der Sprache ist das Schicksal aller noch jugendlichen Wissenschaften.

Bei einem mineralogischen Systeme der Felsarten sollte man keine Namen gebrauchen, die von ihren Alters-Verhältnissen entlehnt sind. Aber dieser Regel konnte in dem vorliegenden Werke bei weitem nicht immer entsprochen werden; man hat die ältern Benennungen, ihres nicht selten Sprachwidrigen und Fehlerhaften ungeachtet, beibehalten, aus Furcht vor der Namen-Vervielfältigung, vor den Verwirrungen, die solche Aenderungen nothwendig herbeiführen. Eine Sorge, die um desto gerechter ist, da in neuerer Zeit, durch die nuzlose Erfindung so vieler schwankender Namen, die zudem oft nur von einem oder von sehr wenigen Schriftstellern gebraucht werden, das Studium der Felsarten ohnehin schwieriger geworden.

Aussallend ist, dass gerade die Geognosten, denen man die meisten

neuen Namen schuldet (?), nicht selten am hestigsten streiten, bei Aenderungen in der Nomenklatur, welche nicht von ihn en herrühren.

Wesentlicher Nachtheil, zumal für das Studium älterer Schriften, selbst von den bewährtesten Gebirgsforschern ihrer Zeit, ist daraus erwachsen, dass, bei häusig nichts weniger als zureichend genauen Beschreibungen, mit dem nämlichen Namen nicht selten ganz verschiedenartige Dinge bezeichnet wurden; darum ist die Beifügung einer möglichst umfassenden Synonymik unentbehrlich bei Felsarten – Beschreibungen.

Charakteristik der Felsarten.

S. 32. Die Charakteristik jeder Felsart zerfällt in drei Abschnitte.

Der erste, der mineralogische Abschnitt, handelt vom Bestande des Gesteines, nach beidenden Theilen, oder nach der Masse, nach beigemengten Substanzen u. s. w., und von der Struktur. Er liefert getreue Angabe aller dahin gehörigen Eigenthümlichkeiten und denkwürdigen Verbältnisse. Ferner finden hier die Angaben der verschielenen Uebergänge eine Stelle, desgleichen jene, die Zersezungsweise betreffend.

Die mineralogische Beschreibung von Gebirgsarten konnte, je nachdem von gleichartigen, ungleichartigen, von Trümmer-Gesteinen u. s. w. die Rede war, nicht immer genau nach der nämlichen Norm abgefast werden; denn es tragen bei weitem nicht alle dieselben Merkmale.

Die Kenntniss gleichartiger Gebirgs-Gesteine, welche als Glieder eigentlicher Mineral-Gattungen gelten, desgleichen jene der Substanzen, die, in mannichfacher Verbindung, die ungleichartigen Gesteine ausmachen, wird, was das Besondere der Merkmale betrifft, stereometrische, physikalische, chemische und empirische, als durch die Oryktognosie geboten, vorausgesezt. Bei Charakteristrung gleichartiger Gesteine bleibt daher nur ein Hervorheben derjenigen Kriterien nothwendig, durch welche sie sich als Felsarten auszeichnen; bei den ungleichartigen befast sich die spezielle Schilderung mit Aufzählung der wesentlichen Theile, mit Angabe der Art ihres Seyns u. s. w.

Selbet eine, in scheinbar Meinliche Aussührlichkeiten sieb verlierende, Untersuchung und Schilderung der Felsarten, mus als wichtig und lehrreich gelten; demn hier treten Rücksichten ein, sehr verschieden von denen der Oryktognosie. Während bei dieser, in nicht seltenen Fällen, die Angabe eines, oder höchstens weniger wohlgewählter Merkmale genügend ist, um ein sichtlich nicht gemeugtes, ein einfaches Mineral zu bezeichnen, verlangen bei weitem die meisten Felsarten mehr ein vollständiges Gemälde, eine umfassende Zusammenstellung der häufig veränderlichen und selbst schwankenden Merkmale. Hier derf nichts vernachläßigt werden, um alle Mittel zu gewinnen unter den sahllesen Abänderungen das einander Verwandte wieder zu erkennen, um die Bande nachzuweisen, welche die scheinbar entferntesten Gesteine zusammenbalten.

Ein zweiter Abschnitt, den geognostischen Thatsachen und geologischen Ansichten gewidmet, muß Alles enthalten, was Schichtung, Absonderung und Zerklüftung betrifft, Ausfüllung gangartiger Räume, untergeordnete und fremdartige Lager, endlich bietet er Andeutungen über Lagerungs-Verhältnisse, Alter und Bildungsweise.

Im dritten Abschnitte folgen die Bemerkungen über das *Physiognomische* der Berge, welche eine Felsart bildet, und an diese reiht man mehr und weniger ausführliche Angaben über ihre *Verbreitung*.

Letztere sind, wichtigere Beziehungen abgerechnet, besonders dem anfangenden Sammler sehr diensam.

Klassifikation der Felsarten.

S. 33. Die Klassifikation der Gebirgs-Gesteine ist entweder eine mineralogische, oder eine geognostische.

Die mineralogische Klassifikation der Felsarten muß, bei Zusammenstellung der einzelnen Glieder der Reihen, ganz andern Rücksichten folgen, als der Systematiker, der ein Ordnen dieser Gebilde nach ihren Alters-Beziehungen im Auge hat. Bei jener Methode — es mögen Bestand und Struktur die Norm vorschreiben, oder andere Abtheilungs-Grundsäzze erfaßt werden, — nehmen sehr natürlich gar oft Gesteine eine nachbarliche Stelle ein, deren Lagerung höchst verschiedenartig ist, die als in weit von einander entfernten Zeiträumen der

Bildung der Erdrinde entstanden gelten; denn ältere und jüngere Gesteine theilen nicht selten, was Bestand und andere Eigenthümlichkeiten betrifft, gewisse Merkmale, sie tragen keineswegs in jener Hinsicht immer den Charakter der Alters - Verschiedenheit, auf welchen andere Verhältnisse derselben hinweisen.

Die mineralogische Klassifikation, Beziehungen nicht berücksichtigend, die mehr dem Geschichtlichen der Gebirgsarten angehören, bietet eine bleibendere Norm; denn Bestand und Struktur sind keinen so veränderlichen Ansichten unterworfen, als die Meinungen über Lagerungs-Bedingnisse. Die mineralogische Klassifikation sollte in jedem Falle der geognostischen Anordnung vorangehen.

HAUY, Teschenb. für Min.; VI, 328 u. 329.

Eine rein oryktognostische Methode, die Gebirgs Gesteine ausschliefslich betrachtend nach dem Uebereinstimmenden ihres Bestandes, ist die wahrhafte Klassifikationsweise; sie führt zu wichtigen Ergebnissen über das Beständige in der Verbindung, im Zusammenseyn gewisser Mineralien.

v. HUMBOLDT, geognost. Versuch; S. 13.

Aber nicht jedem Gemenge, das als blos zufällig angesehen werden muß, oder das sich wandelbar zeigt in Hinsicht seines Bestandes und höchst beschränkt ist in seiner Verbreitung, gebührt eine eigene Stelle im System, und eben so wenig darf ein solches Gestein mit einem besondern Namen bezeichnet werden.

Bei der mineralogischen Klassifikation treten Schwierigkeiten eigener Art ein. Hier sind die Begriffe von Klassen, Geschlechtern und Gattungen nicht anwendbar, da man bei Gebirgsarten die Individualität ganz vermist.

Handbuch der Oryktognosie; S. 11.

Dazu die vielen Mittelglieder, die zahllosen Uebergänge.

So verlangen manche gleichartige Gesteine, nach dem äussersten ihrer Glieder (Abänderungen), gewissermaßen eine gedoppelte Einschaltung, bei den körnigen und bei den dichten Felsarten, je nach dem Abweichenden der Struktur. In solchem Falle muß der Beziehung vorzügliche Rücksicht vergönnt werden, die als wichtigste zu achten ist. Aehnliche Zweisel finden sich bei Uebergängen gewisser krystallinisch-körniger Gesteine in schieserige u.s. w.

Sonach wird die Aufgabe einer mineralogischen Anordnung der Felarten nach tadelloser Folgerichtigkeit höchst schwierig lösbar seyn; aber sie darf nicht als unlösbar gelten, und was dem Ziele um Vieles näher führen wird, das ist die möglichst genaue Erforschung der wahrhaften Natur vieler Gebirgsarten, welche in dieser Hinsicht noch zweifelhaft, oder nicht zur Genüge gekannt sind.

Früher lieferten Hauf 1 und Brongniart 2 mineralogische Klassifikationen der Gebirgsarten; aber nach Grundsäzzen, die nur theilweise mit dem hier Dargelegten übereinstimmen.

1 Taschenb. für Min.; VI, 3a3 ff. *.
2 Journal des Mines; No. 199, 5 etc.; darans im Taschenbuch für Min.; 1K, 378 ff. 545 ff.

Als der mineralogischen Klassifikationsweise der Felsarten entgegenstehend, kann die geognostische betrachtet werden, das heifst ihre Aufstellung in der Reihenfolge, in welcher man sie gebildet glaubt. Ohne die Allgemeinheit gewisser Gesezze in Zweifel ziehen zu wollen, die Lagerungsfolge der Gebirgs-Gesteine bestimmend — obwohl den nachgewiesenen Analogieen nicht wenige Anomalieen entgegenstehen — ohne die höhere Wichtigkeit einer solchen Anordnung in geologischer Beziehung zu bestreiten: so ist dennoch unläugbar, dass dieselbe gar oft hypothetisch sey und bleiben muß in allen Fällen, wo zureichende Thatsachen fehlen, um die Bildungsfrist irgend eines Gesteines bestimmen zu können.

Selbst der geistreiche Verlasser eines klassischen Werkes über die Lagerung der Felsarten schrieb noch in neuester Zeit die denkwürdigen Worte: la géognosie, qui ne oonsidère que l'âge relatif et les gisemens, sera forcée de compter un grand nombre de roches incert ae se dis, même quand une plus vaste partie de la terre aura été examinée avec soin (A. DE HUMBOLDI).

S. 34. Der Inhalt der SS. 4. u. f., eine Theilung der Felsarten beabsichtigend nach Masse- und Struktur-Verhältnissen, und nach andern Beziehungen, bietet für ihre Reihenfolge nachstehende Bestimmungen:

Eine Ausführung dieses, a. a. O. angedeuteten, Systemes, kam dem Verf, durch vertrauliche Mittheilung im Manuskripte zu. Wir haben die Bekanntwerdung derselben in dem, unter der Presse befindlichen, 1V. Bande der zweiten Ausgabe von HAUY'S Traite de Min. zu erwarten.

Reihenfolge der Gebirgsarten.

Erste Abtheilung. Ungleichartige Gesteine.

- I. Körnige Gesteine.
- II. Schieferige Gesteine.
- III. Porphyre.

Zweite Abtheilung. Gleichartige Gesteine.

- a) Eigentlichen Mineral-Cattungen augehörige Gesteine.
 - 1. Körnige Gesteine.
 - II. Schieferige Gesteine.
 - III. Dichte Gesteine.
- β) Nicht als Glieder oryktognostischer Gattungen zu betrachtende (scheinbar gleichartige) Gesteine.
 - I. Dichte Gesteine.
 - II. Schieferige Gesteine.
 - III. Porphyre.
 - IV. Glasartige Gesteine.
 - V. Schlackenartige Gesteine.

Dritte Abtheilung. Trümmer-Gesteine.

Vierte Abtheilung. Lose Gesteine.

Anhang. Kohlen.

Reihenfolge

der -

Felsarten.

Qui ante nos ista moverunt, non domini nostri, sed duses sunt. Patet omnibus veritas, nondum est occupata, multum es illa etiam futuris relictum est. SERECA.

ERSTE ABTHEILUNG.

Ungleichartige Gesteine.

I. Körnige Gesteine.

1. Granit.

Weder die Alten, noch die Schriftsteller des Mittelalters erwähnen des Granites. Christ sagt, in seinen Abbandlungen über die Litteratur und Kunstwerke vornehmlich des Alterthums, Leipzig, 1776, S. 70: «der Aesyptische, alte, harte und bergartige Marmor von Syene, dessen Farbe eins Graue und Rothe spielt, mit schwarzen und glänzenden Punkten (Syenites, pyrrhopoecilos), il Granito orientale. Unter den Marmora führt auch Bzck, Grundrifs der Archaeologie, Leipzig, 1816, S. 146, jenen pyrrhopoecilos an, und bemerkt, außer der Benennung il Granito orientale, noch folgende: il Granito rosso delle Guglie. Möglich ist, daß die Bezeichnung Granito orientale von Joanno Di S. Laurant herrührt, der in seiner Abhandlung: sopra le pietre presiose degli Antichi (in den Saggi di Dissertationi di Cortona, V, 22 etc.) die Stelle des Plinius 36, 11 ff. behandelt hat. Der Abbate Fza stimmt mit dieser Ansicht überein und berichtigt in den Aumerkungen zu Winkelmanns Geschichte der Kunst, 1, 360, so: «wahrscheinlich ist also der, Pyrrhopoecilos gerannte, Stein, Granit und nicht Porphyr." Dieser Benennung Granit bleiben nun auch die Franzosen ge-

tren, wo von jener Oberägyptischen Steinart die Rede ist, welche schon beim Heropor mehrmals vorkommt. So redet er 2. B. JI, 127 von einem λίθος Αιθιοπικός ποικίλος, von einem vielfarbigen Aethiepischen Stein und zwar ale Baumaterial, zu Kunstwerken und ale Material beim Mumisiren der Leichname. In allen solchen Stellen verstehen die neuesten Französischen Schriststeller Granit. So z. B. Rozikar Descript. des carrières, qui ont fourni les matériaux des monumens anciens, in der Descript. de l'Egypte, Antiquités, Vol. II, Append. p. 3, und Jollois und Divilliers in der Descript. de Thèbes, a. a. O. Vol. II, p. 142.

Syn. Granites; Saxum e quarso, spatho scintillante et mica composi-tum (VVALLERIUS); Heidestein, auch Brockenstein (Hars); Ceifsoder Ceifsbergerstein, auch Giefsstein (Schweiz); Sandstein (einige Gegenden des Sächsischen Erzgebirges); Grindgebirge (Sächs. Voigtland); Granes; Grensstein; Kazzenstein; Rocke feldspathique sum Theil.

Werner ¹), K. Haidirger ²), L. v. Buch ³), Fr. Mohs ⁴), J. v. Charpertier ⁵), J. L. Jordan ⁶), Reuss ⁷), Jasche ⁸), d'Auruisson de Voisirs ⁹), R. Barrwell ¹⁰), H. C. van der Boon Mesch ¹¹), A. Brorghiart ¹²), Schrider ¹³), Selb ¹⁴), Lasius ¹⁵), Freiesleren ¹⁶), J. L. Heim ¹⁷), v. Hoff ¹⁸), J. F. W. v. Charpentier ¹⁹), A. H. de Borhard ²⁰), Reuss ²¹), Paulus ²²), H. von Struve ²³), von Goethe ²⁴), K. von Raumer ²⁵), M. v. Flurl ²⁰), H. B. de Saussure ²⁷), Fr. Pasumot ²⁸), Beudart ²⁹), Jameson ³⁰), Macculaton ³¹), W. Fitton Bach W. Stephens ³²), A. Boué ³³), M. v. Edelbardt ³⁴), Pharrall ³⁵), H. C. Ström ³⁶), Playant ³⁷), Repleas ³⁵), Craf Marvant v. Hundoldt 35), H. C. Stron 36), Playfair 37), Breislag 36), Graf Marzari PENCATI 39), derselbe und Bamslak 40).

- t) Klassifikation u. Beschreib. d. Gebirge-arten. Dresden, 1787. S. 7.
- 2) Systematische Eintheil. d. Gebirgeereen; Wien, 1767; 10,
- 3) Bergmann. Journ.; 1792. II, 39a ff. -Geognostische Beobachtungen; 1. 13 2/245, 273. ff. u. a. a. O.
- v. MOLL'S Annal, d. Berg. w. Hüstenk.; III. 326.
- 5) Journ. des Mines; XXXIII, set etc.
- 6) Min. Boobacha w. Erfahr. Gotting ; 1800. 308 £; 177 £.
- 7) Lehrb. d. Geognosie; Il, 190 ff.
- 8) Das Wissenswürdigste aus der Gebirgskunde; 25.
- 9) Traité de Géognosie; II. 12. ff.
- to) Einl. in die Geologie, Uebersen. v K. H. Müllen; 38 fl.
- 11) Disputatio geologica de Granite. Lugduni Batavorum; 1820.
- 12) Journ. d. Min.; XXXV. 109 etc.
- 13) Taschenb. für Min.; V. 386.
- 14, Denkschriften der Aerste und Natarfor-scher Schwabens; I. 333 ff. 404 ff.
- 15) Beobacht, üb. d. Harzgebirge ; I, 65 f.
- 16) Bemerk, über den Hars; II, 186 ff.
- (7) Geologische Beschreibung des Thüringer Waldgehirges; II. a. 34. 92. 96.
- 18) Der Thüringer Wald von v. HOFF und JACOBS; I, a. 89.
- 19) Min. Geographie der Kursachs. Lande; 16. 205 200 Beobacht, üb. d. Lagerstatte der Erze; 189; 193 f.
- 20) Journ. d. Mines; XIV, 443 etc. XXXVIII, 439 etc.

- 21) Min, u. bergmann. Bemerk. über Bobmen ; i f.
- Orographie d. Joachimsthaler Bergamte-Distriktes; 34.
- 23) Taschenb. für Min.; I. 167.
- 24) Taschenb. für Min.; 11. 4.
- a5) Des Gebirge Nieder-Schlesiens; a. 8. Der Granit des Riesengebirges; 63.
- 96) Beschreib, d. Gebirge von Baiern; 343-989, 326, 360, 441, 446.
- 27' Forage dam la Alpu ; I, 98 an 537; II, 69.
- 38) Voyages physiques dans les Pyrénées; 49 etc.
 - 29) Voyage min. en Hongrie; III, 19 etc.
- 30) Min. Reisen durch Schottland, übera v. MEUDER; XLIII. 19. 37. 32.
- 31) Geological Transactions; II, 427.
- 3a) Journ. d. Min.; XXXIV, 328 etc.
- 33) Essai géologique sur l'Écosse; 14 etc.; Journ. de physique: XCIV, 345 etc.
- 24 Darstellung aus dem Felsgehäude Rufs-lands; 1. Liefer 17 und 48.
- 35) Reise nuch den Aequinoktial-Gegenden; 111. 142; 168 m. 169; 393 u. 399; Versuch über die Lagerung der Gebiegearten; 71 g. 60 £.
- 36) Taschenb. für Min ; VIII. 53 £.
- 37) Explication sur la théorie de la terre par HUITON; Trad par BASSET. 221 etc.
- 38) Lehrb. der Geologie, übers. v. STROM-BECK; I. 46:
- 39) Cenni geologici e litologici sulle pravinci Venete e sul Tiralo; 45 etc.
- 40) Giarnale di Fisica; 1821 ; 171 etc.

Aus Feldspath-, Quarz- und Glimmer-Theilen zusammengesezt; die bildenden Stoffe, unbestimmt durch einander wechselnd, ohne allen Parallelismus, einander unmittelbar und innig verbunden, im körnig-krystallinischen Gefüge.

Die Gemengtheile sondern den Granit sehr scharf von jedem andern Gestein und durch die Art des Gefüges ist er geschieden vom Gneiße, der einzigen, in ersterer Beziehung ihm nahe stehenden Felsarts

Die früher, dem Granite belgezählten, Syenite und die sogenannten Grünsteine (Diorite) durch Wzanza (1785) davon getrennt. Ueberhaupt war die Bedeutung des Gr. in älterer Zeit sehr schwankend; er wurde mit dem dickschieferigen Gneißse, selbst mit dem Porphyr verwechselt; eine Unbestimmtheit, die mitunter soger in neuern Beschreibungen von Gebirgsfesschern, zumal von ausländischen, zu erkennen ist.

Gemeiner Feldspath, weiß ins Graue, Grüne, Gelbe, Rothe und Braunlichrothe, mitunter ausgezeichnet schön fleischroth (wie namentlich im Granit von Fariolo bei Baveno, ferner in jenem von Chalanches im Isère-Depart.), seltner olivengrün, graulich - oder lavendelblau.

Farbe des Feldspaths für die Granite gewisser Gebirge bezeichnend; in Schottland roth ins Braune, in Cornwall meist weiß. — Verschieden gefärbter Feldspath in demselben Granit - Gemenge; so u. a. ausgezeichnet milchweißer und grauer im Granite von König Georg Sund auf van Diemens Land; der krystallinische Feldspath des Gemenges anders gefärbt, als die einzelnen eingewachsenen Krystalle (jener röthlichgrau, diese weiß, Alpirsbach im Schwarzwalde). — In manchen Gegenden die rothgefärbten Feldspathe mehr dem ältern Granite eigen.

Das Ungleiche der Färbung von Feldspath-Krystallen, im Granite enthalten, eine nicht zu übersehende Thatsache. Sie zeigen theils verschiedene Farben an beiden Enden, theils ist ihr Umriß anders gefärbt, als die Mitte, diese gelblichgrau, selbst blaß-fleischroth, jener blaulichgrau u. s. w. Endlich erscheinen in demselben Granit-Gemenge, und regellos durch einander verbreitet, Feldspath-Krystalle von verschiedenartiger Färbung, die einen fleisch-, die andern braunlichroth u. s. w.

Die gelben Nuanzen, zumal das Oker- und Isabellgelbe, häufiger dem in Auflösung begriffenen Feldspathe zustehend; ebenso das Pfirsichblüthrothe (wie namentlich an den Graniten des Schlofs-

Der, in gewissen Handbüchern, als Gemengtheil des Granits aufgeführte glasige Feldspath, findet sich nur in Handbüchern in jenem Gestein.

berges bei Heidelberg). Ueberhaupt bleichen die Farben, besonders die dunkelrothen, durch Verwitterung.

Von der mannichsachen Färbung des Feldspathes wird vorzüglich das Vielartige in den Farben des Granits hervorgerusen.

In kleinern und größern krystallinischen Massen, bis zu einigen Zollen und darüber.

Zuweilen sind die krystallinischen, mehr und weniger regelrecht umgrenzten, Feldspath-Parthieen sehr vorwaltend und werden gleichsam nur umschlossen vom gewöhnlichen Granit-Gemenge.

Schwerzwald, Weg nach Schiltach, Thalebene.

Scharfkantige Körner und, mehr oder weniger regelvoll ausgebildete, Krystalle, verbreitet durch die ganze Masse des Gesteines in geringerer und größerer Frequenz, so, daß dieses oft ganz damit überladen erscheint (porphyrartiger Granit; Gr. porphyraue).

Die am häufigsten und in hoher Vollendung vorkommenden Formen sind die Abänderungen No. 1, 4, 8, 12 und 18 * (Haŭy's F. binaire, bibinaire, quadridécimal und decidodécaèdre). Sehr oft finden sich die Krystalle als Zwillinge, oder in kreuzweisen Durchwachsungen. Nicht selten sind sie umgeben von einer Glimmerhülle, enthalten auch Glimmerblättchen eingewachsen.

Die Feldspath-Krystalle, meist in ihrer Verbreitung nichts Beständiges zeigend, was die Richtung betrifft; kein Hindeuten auf Einwirkung der Schwere bei ihrer Krystallisirung, wodurch sie in bestimmte gegenseitige Lage gebracht worden. Seltner findet man sie hinter einander fortliegend und an weit von einander entfernten Stellen genau in derselben Richtung (Forvig in Norwegen).

So zumal im jüngeren, dem Glimmerschieser ausgelagerten, Granite und in dem großkörnigen, dessen vorherrschenden Gemengtheil Feldspath ausmacht, und in welchem einzelne XIIe (Var. N°. 4; F. bibinaire) einen gewissen Parallelismus zeigen, hinsichtlich der Richtung der größeren (der Entnebenseitungs-) Flächen (Port d'Oo im Thele Larboust, und Port de Clarabide im Thole Louron in den Pyrenäen, Col de la Marguerite nordwärts von Prades en Consiens, im Depart der Ost-Pyrenäen).

L v. BUCH, Reise durch Norwegen; I, 283. J. v. CHARPENTIER, Journ. d. Min,

Auch v. ENGELHARD hat in Finland Achnliches beobachtet.

Die Feldspath - Xlle sind oft von besonderer Größe.

80 in den Pyrenäen (am Port d'Oo, oberhalb Bagnères-de-Luchon) von 6 Zoll and derüber; auf Korsika (zwischen Ajaceio und Carbucia); am

Handhuch der Oryktognosie, 468 und 469. — Die bei Krystall - Abanderungen anzu-fährenden Nummeru beziehen sich stets auf die am genannten Orte bei den betrefenden Gattungen nahmhaft gemachten.

Hynast und zu Buchwald im Riesengebirge, 8 bis 10 Zoll lang; am Delaware, im nördlichen Amerika, bis zu 1 Fuss Länge; die von Karlsbad messen nicht selten 3 Zoll Länge auf 2½ Zoll Breite.

Funderte ausgezeichneten porphyrartigen Granits sind, ausser den bereits nahmhast gemachten: das Fichtelgebirge (Ochsenkopf, Kössein, Bernstein, Weissenstadt, Kirchenlamis), Böhmen (Gegend um Ellnbogen u. a. w.) Siebenbürgen (Walye-Wintze); Durlearg bei Dublin; Spanien (Gegend um Corunna, Kap Ortegal u. s. w.), Gegend von Philadelphia, Naushon-Island, New-Bedford, Chesterfield und Andover in Massachusets, Schuylkill-Brücke in Pensylvanien.

Der porphyrartige Granit, in einigen Gebirgen mehr den höhern Stellen eigen, zeigt sich stets mannichfacher im Wechsel der, ihn zusammensezzenden Gemengtheile.

Das Gefüge des Feldspaths ist meist blätterig, seltenet strahlig.

Der Feldspath des sehr großkörnigen Granits verräth zuweilen seine Textur - Verhältnisse durch linearische Zeichnungen von anderer Farbe, als jene der einzelnen Massen, herrührend von ansangender Verwitterung.

Er wechselt zwischen matt und perlmutterglänzend, seltner ist er bei stärkerer Durchscheinenheit und lebhastem Glanze, dem Adular-Foldspath verwandt.

Se u. a. in vielen Graniten Finlands, namentlich an beiden Thalgebängen der Aura unfern Abo, dann bei Southhampton in Massachusets.

Auch die größeren, manchen Graniten porphyrartig eingewachsenen Feldspath Krystalle stehen nicht selten dem Adular sehr nahe (Gegend von Bodenmals).

Durchsichtigkeit, Glans - und Bruch - Verhältnisse treten reiner hervor, wo der gemeine Feldspath sich dem Adular - F. nähert.

Quarz (gemeiner Quarz und Bergkrystall), rauchgrau oder graulichweiß, seltner milchweiß, blau oder grün.

Lichteblauer Quars u. a. am Fuse des Cichusa am M. Rosa.

Kleinere und größere Körner und zuweilen bis auf mehrere Zolle sich ausdehnende Massen, dann regelmäßig abgeschlossene Formen, meist Bipyramidal-Dodekaeder.

Quarz von ausgezeichnet starker Durchsichtigkeit ist besonders manchen jüngern Graniten eigen.

Bei weitem seltner im Ganzen als der Feldspath, findet sich der Quarz krystallisirt im Granite.

. Im Riesengebirge zu Krummhübel und a. a. O., und um Schmiedeberg und Hirschberg zugleich mit Feldsp. Xllen, ferner in der Ausergne bei Mausat, auf dem Wege von Clermont nach Pioneat. Dagegen sind in vielen Graniten Höhlungen, im denen sich Bergkrystalle, in den bekannten Cestalten, oft von ansehnlicher Größe, angesent haben (Schweis, Böhmen u. s. w.). Auch hier trifft man den Quars hänfig begleitet von Feldspath-Xllen, so unter andern ausgeseichnet im Lierthal bei Christiania.

In manchen Graniten haben die Quarz-Xlle das Ziel regelrechter Ausbildung nicht erreicht. Sie liegen in, meist weit augedehnten, durch auffallenden Parallelismus bezeichneten, Feldspath-Flächen, ganz umschlossen von Feldspath, einzeln zerstreut, oft auch nach parallelen Linien vertheilt, und erscheinen gewöhnlich grau, auch braun, verzerrt, als mannichfach gebogene kleine Stückchen und dickere und dünnere Streisen, an denen, meist nur im Durchschnitte, das Streben, Pyramiden oder Säulen bilden zu wollen, erkennbar ist; seltner umschließen die kleinen Quarzmassen wieder einen Feldspathkern. Eine entsernte Achnlichkeit mit Arabischen oder Hebräischen Schriftzeichen hat die Benennung Schriftgranit (Hebräischer oder typographischer Stein; Granite graphyque; Pierre Hebraique; Feldspath laminaire porphyroide; Pegmatite) veranlasst.

Fundorte ausgezeichneten Schristgranites sind: Auerbach en der Bergstraße; Langen-Beslar (Langenbielau?) im Eulen-Gebirge, St. Yrieun bei Limoges im Depart. der hohen Vienne; zwischen Marmagne und St. Symphorien im Depart. der Saone: und Loire; Korsika; Cambo unsern Bayonne; Uralisches Gebirge (wo das Gestein durch die spangrüne Färhung des Feldspathes ein vorzüglich zierliches Ansehen erhält); Gegend von Philadelphia; Koromandel u. s. w.

Im Schristgranit findet sich satt stets äußerst wenig Climmer, oder er erscheint nur stellenweise angehäust und nicht selten blumig blätterig; off sehlt er ganz. So wie der Climmer häusiger austritt, verschwindet das Eigenthümliche der quarzigen Einmengungen, das Gestein nimmt sein gewehntes Gesüge wieder an.

CHAMPEAUX, Journ, des Mines No. 55, p. 540 etc et No. 103, p. 12.

Der sogen. Schriftgra ait kann nicht als selbstständige Felsert aufgefährt werden; denn er macht nur einzelne Massen im gewöhnlichen Granite aus.

Das Bezeichnende des Schriftgranite tritt besondere nach dem Anschleisen sehr deutlich herror.

Glimmer, silberweiß, goldgelb, grau, violblau, tombackbraun, schwarz.

Zu den seitnern Farben des Glimmers gehören die purpurrethe und die olivengrune; beide finden sich ausgezeichnet beim Granit der User des Schnylkill in Pensylvanien; ferner des Pfirzichblüthrethe (Ohursdorf bei Penig in Sachsen), dann das rein Violblaue, wie u. z. bei Chanteloube im Depart. der hohen Vienne u. s. w.

Verschieden gefärbter Glimmer unter einander, und ziemlich gleichmäßig vertheilt in Handstücken desselben Granits, z. B. gelber und brauner Gl. in der Umgegend des vulkanischen Kegelberges von Cayambe; silberweißer und tombackbrauner Gl. an der Rofstrapp auf dem Harz, und im Grönländischen Vorgebirge Farvel, rostbrauner und lauchgrüner (theils etwas chloritischer) am Schlofsberge bei Heidelberg.

Dieser grune Glimmer, durch einen seltsamen Miligriff, als Uranglimmer aufgeführt in SUCKOW'S Mineralogie; II, 4720

Manche Glimmerfarben, z. B. das Pfirsichblüthrothe, verblassen, bei dauernder Einwirkung von Luft und Licht, nach und nach und werden endlich weiß.

Blättchen (selten mehrere Zoll breite Blätter, wie bei Limoges, oder größere Tafeln, wie im Ural), einzeln zerstreut und gleichmäßig verbreitet durch das Ganze des Gemenges (nur ausnahmsweise hin und wieder reihenförmig geordnet), oder in Schuppen verbunden, versammelt zu kleinen Gruppen, und diese fleckweise vertheilt.

Teufelsbrücke am St. Gotthard und Eismeer im Chamouny . Thal.

Auch in büschel - und sternförmigen Zusammenhäufungen (besonders in der Nähe der Gänge und auf zarten Klüften). Aber das Verbundene, das Versammelte, einander nicht berührend, und dazwischen meist wieder einzelne, größere Glimmer-Tafeln. Ferner in ganzen rundlichen Parthieen auf einander liegender, leicht trennbarer Blättchen. Endlich mehr und weniger vollendete Xlle der Kernform und der entscharfseiteten Varietät (M. prismatique).

Die Glimmer-Xlle einzeln, häufig in Graniten von mittlerm und kleinerm Kerne und für diese sehr bezeichnend (Tyrol zwischen Malsch und Brixen; St. Gotthard), oder, zumal die entscharfseiteten, säulenförmig zusammengehäuft (Finland, und von außerordentlicher Größe an den Ufern des Delaware), auch zu mehreren gruppirt, ohne scharfe Begrenzung (Eismeer im Chamouny-Thal).

Das Gefüge blätterig, minder häufig strahlig; der Glanz meist halbmetallisch.

Da, wo im Granit Höhlungen sich finden, ausgekleidet mit Xllen einzelner Gemengtheile, lassen diese, durch stufenweises Vorrücken, ein Streben zur regelrechten Gestaltung auch im Ganen des Gemenges erkennen.

Namentlich in der Nähe jener Drusenräume wird das Korn größer, die einzelnen Bestandstoffe breiten sich mehr aus (Bayeno).

Hier ist folglich nicht von Infiltration jener XIIe die Rede; Alles deutet ihre gleichzeitige Bildung mit dem Gesteine an.

Als Stellvertreter bildender Theile findet man: /Talk, Chlorit, Lepidolith, Speckstein, Diallagon, Hornblen de, Turmalin, auch Ei-

senglimmer statt Glimmer; seltner Lazulith statt Feldspath; oder Turmalin statt Quarz.

Talk; blätterig, theils behr chloritartig, auch mehr und weniger verhärtet; häufig eindringend in den Feldspath und diesen grünlich färbend; das Gestein, in welchem der Quarz bald auf eigenthümliche Weise verbreitet ist, bald gänzlich fehlt, nicht selten mit größerer oder geringerer Neigung zum Schiefer-Gefüge.

Zumal verbreitet in der ganzen Gebirgskette des Montblanc u. a. sehr susgezeichnet an den Aiguilles du Midi und de Blaitière, am Brévent u. a. O. im Chamouny Thale; ferner bei Promenaz im Thale Servos, dann vom St. Bernhard bis zum M. Rosa, in der Schlucht Malavale in Oisans und bei la Cochette unfern Allemont im Isère-Depart.; ferner bei Korte auf Korsika u. s. w. Auch in den Pyrenäen vertritt der Talk den Glimmer; desgleichen im Hodris-Thale in Ungarn, namentlich beim Dorse Unterhammer u. s. w.

JURINE (Journ. der Mines; XIX, 373) hatte, ift Beziehung auf das höhere Alter, welches er dieser Felsert, im Vergleich zu den übrigen Urgesteinen zusehrieb. derselben den Namen Protogyne beigelegt. BROCHANT DE VILLIEBS (Annaler der Mines; IV, 283) glaubt, der mit Talk gemengte Granit dürfe gap nicht als eigentlicher Granit betrachtet werden, sondern sey dem größen Talk-Gebilde der Alpen beizuzählen.

Est. (Bau der Erde; I, 48) gedenkt des Amianthes als Stellvertreter des Glimmers im Granite der Alpen.

Lepidolith, selten und nur stellenweise den Glimmer ersezzend, so, dass dieser ganz zurücktritt aus dem granitischen Gemenge; der Granit, meist von großem Korn, theils sehr feldspatharm.

U. a. bei Chanteloube im Depart. der hohen Vienne, zugleich mit kleinen Granzt-Xllen, mit Turmalin und Beryll; dann zu Rozena in Mähren, wo der, zugleich etwas Zinnerz und weiße Topase führende, Granitals stockförmiges Lager im Gneiße vorkommt.

ALLUAUD, Journ. des Mines; XXXI of otc.; BOUE. Journ. de Phys.; XCIV. 303.

Chlorit; statt des Glimmers, auch mit diesem zugleich.

Pyrenäen; sehr häufig.

Speckstein; aus der Zersezzung des unreinern Feldspaths entstanden und meist dem nicht mehr frischen Granit eigen.

Der, mit Speckstein gemengte, ausserdem aber nicht selten auch Glimmertheile führende, Granit gehört ebensalls zu Juniuzs Pretegyne. Ausgezeichnetes Vorkommen u. a. am Nant-de-Pras im Chamouny-Thale.

Diallagon; neben dem Glimmer, mitunter auch den Quarz theilweise, oder ganz verdrängend, so, daß Uebergänge in Gabbrostatt haben (Nordkap; L. v. Bucs).

Hornblende; den Glimmer nach und nach verdrängend, so, dass allmählig ein syenitisches Gestein gebildet wird (Reichenstein in Schlesien).

Turmalin; nur selten wird indessen der Glimmer ganz vermist im Gemenge.

Eisenglimmer; zuweilen auf weite Strecken den Glimmer

vertrelend und dieser, wenn er hin und wieder noch mit erscheint, meist umgewandelt zu einer grünen, specksteinartigen Masse; der Granit vorzugsweise feldspathreich.

Fichtelgebirge (Kirchberg und Godesgab).

Lazulith, mit Quarz in ungefähr gleichem Menge-Verhältnisse, oft selbst vorwaltend, der Glimmer sehr talkartig.

Mürsthal bei Krieglach in Steyermark. Ein ähnliches Gestein, zugleich Molybdänglanz führend, auch sparsame Theilchen von mossartigem und würselig krystallisirtem Gediegen Gold, und mit unverkennberer Neigung zur Gneistextur, füllt einen Gang (Kniebeiss am Rathhausberge im Salsburgischen.)

Turmalin; mit Feldspath und Glimmer in fast gleicher Menge, der Quarz nur sehr sparsam, oft ganz fehlend (Dartmoor in Devonshire).

Das Gemenge des Granits gleichförmig oder ungleichförmig, klein-, fein-, grob- und großkörnig in mannichfachen Verhältnissen, so wie in zahllosen gegenseitigen Uebergängen.

Im Absoluten der Größe der Gemengtheile wechselnd vom höchst Großkörnigen bis zu dem Grade des Kleinkörnigen, daß das freie Auge die einzelnen Substanzen kaum mehr zu unterscheiden weiß.

Die sehr seinkörnigen Granite von einigen Geognosten mit dem Namen Granilite bezeichnet.

Oft alle genannten Modificationen zugleich in einem Gebirgsstücke, so, dass eine Masse mehrere Abanderungen aufzuweisen hat, wovon jeder eine mehr oder minder beträchtliche Verbreitung zukommt, die bald einander scharf abschneiden, bald auf vielsache Art in einander übergehen.

So u. a. der auf den sogenannten Stockwerken, wie namentlich zu Geyer im Erzgebirge, vorkommende Gr.

In manchen Gebirgen behauptet der Granit nie auf große Weiten einerlei Korn, oder dasselbe Verhältnis der Gemengtheile (hohe Alpen, Oberpfalz, namentlich die granitische Kette zwischen Efslarn und Runding); in anderen erscheint zumal der großkörnige Granit auf bedeutendem Raum von durchaus unverändertem Ansehn (Thüringer Waid); in noch andern Gebirgen herrscht der Gr. von mittlerm Korne vor, während der großkörnige nur selten auftritt und nie in beträchtlichen Massen (Pyrenäen); endlich wechselt der Gr. in der Größe des Kornes, ohne auf irgend einer Seite das Extrem zu erreichen.

Im Gr. von außerordentlich großem Korne, wo die einzelnen Bestandtheile massig auseinander treten, wo Feldspath und Quarz Räume von mehreren Fuß erfüllen, und dazwischen einzelne, oder büschelweise gruppirte, Glimmerblätter erscheinen, ist gar häufig keiner der Gemengtheile, den Glimmer ausgenommen, dem andern dicht angeschlossen; Quarz und Feldspath sind zertrümmert und zerklüftet und bestehen aus dick auf einander liegenden Schaalen, zwischen deren Ablösungen sich irgend eine fremdartige Substanz, erdiges, halbverwittertes Grau-Manganerz u. s. w. hineingezogen hat.

Im gegenseitigen Menge-Verhältnisse, in der Vertheilung der einzelnen bildenden Theile, unendliche Verschiedenheiten zeigend; denn nur selten sind alle drei in gleicher Quantität und Große des Kornes verhanden. Am häufigsten tritt der Feldspath vorherrschend auf, daher auch sein Mannichfaches besonders das Abweichende der Felsart bedingt und namentlich die Struktur am meisten bestimmt. Dem Feldspath folgt zunächst der Quarz, am spärlichsten erscheint in der Regel der Glimmer.

Der Quarz gewinnt nur zuweilen das Uebergewicht.

Wie namentlich hin und wieder in den Pyrenden, wo er mit dem Feldspath innig verschmolzen und der Glimmer in kaum sichtbaren Theilen durchs Ganze der Masse zerstreut ist.

Oder er ist mit Feldspath in fast gleichem Verhältnisse beigemengt, der Glimmer weit geringer.

Höchste Kuppe des großen Brockens im Hars-Gebirge.

Der Glimmer nimmt häufig parthieenweise in dem Grade ab, daß er in einzelnen granitischen Massen ganz verschwindet, oder nur als mehr zufällig erscheint, z. B. die beigemengten XIIe, Granaten u. dgl. überziehend u. s. w.

Solche Granite, nur aus Feldspath und Quara ausammengesezt, in welchen auweilen der Feldspath wie durchsäst erscheint mit Quarakörnern, sind jedoch mehr Anomalieen, Zufälligkeiten. Ist das Kern derselben höchst sein, so haben sie nicht selten, für den ersten Blik, etwas Sandstein-Achnliches.

Hin und wieder haben eie den Namen Aplite erhalten.

Hierher auch eine eigenthümliche Abanderung des Finländischen Granits, der fest nur aus Feldspath und Quarz zusammengesezt ist, der Glümmer nie dem Feldspathe, wohl aber äußerst sparsam dem Quarz beigemengt. Der Feldspath fast ohne Ausnahme das Streben zur regelrechten Ausbildung zeigend und jede einzelne krystallinische Feldspathmasse, gleichsam umgeben durch eine denne Hülle von Quarzkörnern.

Man hat solche, nicht alle bildende Theile führende, Gr., desgleichen jene, in welchen einer der wesentlichen Theile durch irgend einen beigemengten vertreten wird, früher mit dem Namen After- oder Halb-Granit, oder Granitell bezeichnet, der fast nur aus Feldspath und Glimmer gemengte Gr., wurde Aapakivi genannt u. s. w.

Theils ist der Glimmer so sparsam verbreitet, dass man ihn,

(zumal den goldgelb gefärbten im röthlichen Granit) nur mähsam zu unterscheiden vermag.

Dagegen erhält er in manchen grobkörnigen Graniten in dem Grade die Oberhand, dass er fast fünf Sechstheile des Ganzen ausmacht.

Im glimmerreichen Gr. finden sich dann die Climmer-Blättchen oft neben- und auf einander gehäuft, und auf erdem gemengt mit Feldspath und Quara in ganz gleichem Verhältnisse (Reichenstein in Schlesien).

Oder es erscheinen zwischen den zugammengedrängten Glimmertheilen sparsame Quarzkörner und die größern Feldspath Parthieen treten mehr vereinzelt auf (Thalgrund zwischen Schenkenzell und Schiltach im Schwarzwalde).

Im granitischen Gemenge scheiden sich einzelne der bildenden Theile als größere, mehr und minder reine, Massen aus und rufen für den Charakter des Gesteins nicht selten denkwürdige Verschiedenheiten hervor. Auch erscheinen einige, und zuweilen selbst alle, bildenden Theile unter solchen abgeschlossenen räumlichen Verhältnissen.

Nester von Quarz, auch von Glimmer, im großkörnigen Granit.

Die Glimmer-Nester, aus mehreren Zollen langen Glimmer-Blättern bestehend, liegen in Feldspath-Massen.

So u. a. besonders ausgezeichnet im Granite Finlands, namentlich bei Tammer fors.

Oder der Glimmer hat sich nesterweise zusammengezogen und seine nächste Umgebung völlig verlassen. Innerhalb der Nester büßt dann die Substanz die Reinheit ihres Charakters häufig mehr oder weniger ein.

Glimmer, anders gefärbt und gestaltet, als der durch die ganze Gesteinmasse verbreitete, findet sich ausgeschieden in 4 bis 10 Zoll langen Nestern und Nieren, bestehend aus kleinen Blättehen, die in einem, als Bindemittel dienenden, Feldspath wie eingeknetet scheinen (besonders da, wo der Granit schon mehr gneißartig wird). Sie werden theils begrenzt durch ein eigenes Saalband, bestehend aus einer schwärzlichen unkrystallinischen Substanz; lassen sich auch wohl ganz herausnehmen, aus der Granit-Masse.

Feldspath und Quarz, innig gemengt, bilden sphäroidische Massen von 6 bis 18 Zoll Durchmesser; diese Massen sind verbunden durch Glimmer, der die Zwischenräume füllt (so, daß das Gestein im Großen gelten kann als zusammengesezt aus sphäroidisch abgesonderten Stücken).

Quarz und Feldspath wechseln im Innern der Sphäroide in geraden, parallelen Lagen von 1 bis ½ Linie Dicke; die Quarzlagen messen 3 bis 4 Zoll Länge und Breite, und nehmen, dem Rande zu, allmählig ab, so, dass ein endlich ganz aushören, in welchem Felle dann zwei Feldspath-Le-

gen einander berühren, eine einzige Doppellage bildend, his sie von neuem getrennt werden durch eine Quarzschicht.

Im Südosten der Mühle von Lekhurrun in der Gemeinde Mendionde, zwischen Bayonne und St. Jean-Pied de-Port in den Pyrenäen.

Die deutlichsten Durchgänge der Feldspath-Parthieen liegen den Fläshen der Schichten parallel, aus welchen die Sphäroiden zusammengesent sind; daher zeigt das Gestein auf dem Querbruche bendartige Zeichnungen mit Unterbrechungen, ähnlich dem Schriftgrauite.

Feldspath, Quarz und Glimmer haben sich kugelartig gruppirt (Granitkugeln, mehr und weniger regelvoll) und kommen eingewachsen vor im granitischen Gemenge. Oft sind solche Kugeln feinkörnig; sehr glimmerreich und lösen sich ab von der sie umschließenden Masse.

Ihr fremdertiges Ansehn nur scheinbar; unbezweiselt von gleichzeitiger Bildung mit dem Canzen.

Zwischen Warmbrunn, Schmiedeberg und Hirschberg in Schlesien zeigt sich diese Erscheinung vorzüglich deutlich und schön, zumal an der Südseite des Kynastes, wegen Größe der sichtbaren Fläche. Aus der Masse zagen völlig gerundete Kugeln hervor von 2 Zoll bis 1½ Fuss Durchmesser. Die Kugeln bestehen aus sehr kleinkörnigem Granit, der im Mittelpunkte weniger glimmerreich scheint, als nach der Aussenfäche zu; diese ist meist überdekt mit kleinen getrennten Glimmer-Blättehen.

L. v. BUCH geognest, Beobacht. auf Reisen; I. 16 ff.

Oder es finden sich, im kleinkörnigen und gleichmäßigen granitischen Gemenge, eckige und rundliche Massen eines sehr glimmerreichen Granites von einigen Zollen bis zu mehreren Fuß.

Sehr häufig in den Pyrengen.

Auch trifft man den Granit so grobkörnig, dass seine hildenden Theile einzeln zu Tag ausgehen.

Granit Gebirge am linken Donauuser in Baiern, namentlich die Gegenden von Straskirchen und Kellberg.

Zu den seltnern Erscheinungen beim Granit gehört endlich jene, wo Feldspath, Quarz und Glimmer im gewöhnlichen Granit-Gemenge parthieenweise, zierlich und nach Art der Federn, miteinander verwebt vorkommen.

Williamsburg in Massachusets.

Die im Granit erscheinenden beigemengten Theile sind: Turmalin, Hornblende, Grammatit, Strahlstein, Prehnit, Talk, Triphan, Wernerit, Andalusit, Pinit, Epidot, rother Granat, Chrysoberyll, Korund, Zirkon, Topas, Pyrophysalith, Beryll, Gadolinith, Allanit, Cordierit, Apatitspath, Graphit, Magneteisen, späthiges Zinnerz, Gediegen-Gold (?), Wolfram, Eisenkies, Arsenikkies, Kupferkies, Gediegen-Silber,

Gediegen Kupfer, Molybdänglanz, Antimonglanz, Blende, Bleiglanz, Roth-Eisenrahm, Titanit, kohlensaures Kupfer, Uranglimmer, Rothgültigerz.

Der Vorschlag alle, beigemengte Substansen enthaltende, Gr., mit dem Anadrucke Granititun beseichnen, böchst überflüssig und anpossend.

Turmalin; die braunen und schwarzen Varietäten am häufigsten, seltner die rothen, blauen und grünen.

Nur der Granit um Haddam im Konnektikut, zu Andoser und in Hampshire in Massachusets, so wie jener der Gebirge von New-Hampshire, hat Turmaline von beinahe allen Hauptnuansen der Farben auszuweisen. Er erscheint theils als dem Glimmerschiefer untergeordnetes Lager.

Körner, öster XIIe, ausgebildet an einem, selten an beiden Scheiteln, mitunter von ausserordentlicher Größe, über 12 Zoll lang und von 2 bis 3 Zoll im Durchmesser.

So u. a. am Hörlberg in Baiern, ferner in Dissentis in Granbundten, in den Pyrenken, im Thale Vicdessos beim Dorfe la Tege und am Teiche Arbu, unferm St. Sernin im Sallat-Thale u. a. a. O.

Oder unausgebildet, auch abgebrochen an den Scheiteln und nur dem Querschnitte nach Zeugniss gebend von der Form, ausserdem als säulenartig abgesonderte Stücke erscheinend. Bei weitem am meisten in nadelförmigen Xllen, einzeln, nach den vielfachsten Richtungen zerstreut im Gestein, oder sternförmig gruppirt, Nester konzentrisch-strahlig zusammengehäuster, oder auf mannichfache Weise durcheinander gewachsener, Xlle, die Zwischenräume erfüllt mit Eisenoxyd.

In manchen klein- und sehr gleichmetsig-körnigen Graniten, zumal in jenen, wo alle Gemengtheile weiße und ungefähr gleich gefärbt sind und nur durch den Glanz des Glimmers ein Verschiedenartiges in der scheinber gleichartigen Masse hervorgerufen wird, treten die Turmalin-Kinmengungen schwarzen Flecken gleich hervor (Heidelberger Schlofsberg).

Im Granit sieht man die deutlichen ausgebildeten T. Xlle in der Regel sehr verlängert in der Richtung der Axe.

Ungemein häusig erscheint der T. im Granite, so, dass er, wenigstens in vielen Gebirgen, mit zum Wesen der Felsart gehört. Oft soll er sich mehr nach der Außensläche des Gebirges einstellen, gegen die Tiese zu allmählig abnehmen, und endlich ganz verschwinden (å. a. von Flurt am Hörlberge beobachtet und von Lasius auf dem Harze), und, in manchen Gebirgen, wie namentlich im Schwarzwalde, nur dem jüngern Gr. eigen seyn (SEL).

Dagegen will man den Gr. an den erhabensten Stellen nicht nur frei von Turmslin, überhaupt ohne beigemengte Stoffe gefunden haben (RAMORD; v. Beroldingen).

In manchen Gebirgen nicht sowohl durchs Ganze der Felsart verbreitet, als vielmehr dem Granite beigemengt, welcher gangartig die granitische Masse durchzieht (Heidelberg). Ist bald dem Granite mehr eigen, in welchem Feldspath vorherrscht, bald dem quarzreichen Gr. Im leztern Falle findet er sich meist eingewachsen in Quarz und die in der Richtung der Axe zertrümmerten XIIe sind wieder verkittet durch Quarz (Heidelberg).

Ferner da sehr gewöhnlich vorkommend, wo der Glimmer zu, oft einige Fuß großen, Nestern zusammengezogen und aus dem ganzen Gemenge zurüktretend, erscheint, in welchen Nestern die Turmalin-Nadeln sternförmig gruppirt liegen.

So u. a. am Wolfsberg unfern Josechimsthal in Bohmen.

Oder es liegen die Turmalin-Xlle, nach allen Richtungen einander durchkreuzend, in den Glimmer-Parthieen und einzelne Adern, aus Quarz und Feldspath bestehend, durchziehen das Gomenge. Zuweilen stellt der T. in solcher Häufigkeit sich ein, tlaß er eigene bandartige Schnüren bildet.

Penhareng im Depart. der untern Loire.

Anch erscheint der T. verwachsen mit Feldspath im großkörnigen, äußerst feldspathreichen, nur sparsam mit Quarz und Glimmer gemengten Gr.

Siebenlehen unweit Freiberg im Ersgebirge.

Endlich trifft man den T. ausgeschieden auf Drusenräumen (zumal in zierlichen XIIen am Sonnenberg bei Andreasberg auf dem Harze), oder Klustsflächen überkleidend, theils rosensörmig gruppirt (u. a. vorzüglich ausgezeichnet am Süd-Abhange der Maladetta und bei Heas in den Pyrenäen).

Zu dem Gr., beigemengten Turmelin enthaltend, gehört wehl meist des Granies basaltieur. WALLERII:

Hornblende; nicht bloss den Glimmer verdrängend und so Uebergänge in Syenit herbeiführend, sondern auch, bei gleichem Menge-Verhältnisse der bildenden Theile, in Körnern und in kleinen, meist undeutlichen, Xllen, verbreitet durch das Ganze der Gesteinmasse.

Reichenstein in Schlesien; Gegend um Neusohl in Ungarn u. s. w. — In menchen Gebirgen, so namentlich in den Pyrenäen, eine sehr gewöhnliche Erscheinung, wie u. a. bei Tarascon im Arriège-Thal, bei Massat im Soulan-Thale; Gegend um Kandy auf Zeylon (wirkt färbend ein auf den Feldspath).

Die Blättchen schwarzer H. übertreffen zuweilen jene des Glimmers an Größe; auch erscheint die H. in einzelnen deutlich ausgebildeten XIIen (Gegend von Aberdeen in Schottland), häufiger aber zieht sie sich in einzelne, schaff vom granitischen Gemenge abgeschiedene Nieren oder Kugeln, zuweilen von einem Zoll und darüber im Durchmesser, zusammen, ohne unter den übrigen Theilen weiter verbreitet zu seyn (Hennersdorf in Schlesien).

Durch einzelne, im Zersezzungs-Zustande begriffene, Hornblende-Theile, erhält mancher Granit ein eigenthümliches geslektes Ansehen. In dem Gr., welcher als ältester gilt, will man die Hornblende seltner wahrgenommen haben. Oester soll sie mit dem ahnehmenden Alter des Gesteines erscheinen.

Arkesine neunt JURINE (Journal des Mines; XIX, 373) einen mit Hernblende gemengten Grauit, der zugleich Talk und Chlorittheile. oft auch Titanit enthält und sumal um Mondblane vorkemmt.

Grammatit.

Steinbruch Four-au-Diable unfern Nantes; Bohmen (Kamenis).

Strahlstein.

Feuersteinklippen bei Schierke auf dem Harze; Oberlausis (Steikberg im Königshayner Gebirge); Böhmen (Gistebnis).

Prehnit; einzelne, im granitischen Gemenge zerstreute, kleine Xlle; auch garbenförmige Zusammenhäufungen derselben auf Kluftflächen (Picot de Lapeyrouse).

Pyrenäen (See Léon nordwärts von Barèges).

Talk; neben dem Glimmer; gelbe Blättchen, äußerst sparsam im kleinkörnigen Granit zu zarten Büscheln verbunden.

Triphan; meist in grob- und großkörnigem Gr., den Feldspath mehr und weniger zurückdrängend, der Glimmer in sehr geringer Menge.

Tyrol (Valtigels unweit Stersing); Schottland (Peterhead); Irland (Killiney bei Dublin).

Wernerit; grünlichgrau, muschelig im Bruche, fettglänzend, meist mit Feldspath verwachsen; der Gr. in der Regel grobkörnig, glimmerarm, zuweilen rothen Granat führend.

Finland (Wiborg und Helsingfors).

In Xllen der entseiteten Varietät (P. périoctaèdre), die Säulen sehr in die Länge gezogen und büschelweise verbunden; in Drusenräumen eines feinkörnigen Granites.

Pyrenäen (Schlucht Aiguecluse im Buston-Thale südostwärts von Barèges).

Leidet mehr durch Verwitterung, als der Feldspath, büst Glans und Durchscheinenheit ein und wandelt seine Farbe in grün oder gelb.

Andalusit; stets in Allen, meist im grobkörnigen Granit (Lisens im Thale Sellrain in Tyrol), besonders in jenem, der gangartige Räume im Gneisse füllt (Herzogau in der Obernfalz u. a. O.). Der A. durch die ganze Masse des Gang-Granites vertheilt, oder mehr neine Lagen in diesem bildend. Zuweilen zugleich mit Turmalin, seltner mit rothen Granaten erscheinend.

Pinit; in manchen granitischen Bergen (wie u. a. in denen der Auvergne) in großer Häufigkeit, so, daß seine, theils frischen, theils mehr und weniger verwitterten, Xlle, meist die entseitete Abänderung, den dritten Theil des Granit-Gemenges ausmachen, und selbst den Glimmer verdrängen und stellenweise ersezzen.

Epidot; nicht sehr gewöhnlich, nadelförmige Xlle, hüschelweise gruppirt; der Gr. meist sehr feldspathreich.

Spisliberg an der Nordseite des Ursern-Thales; Hars (Fenerstein, Hohne). Nur in den Graniten Ungarns (zumal in der Ostrozkyschen Berggruppe und im Tatra . Gebirge) und in denen von England (namentlich in Cumberland, Worcestershire, auf den Hebriden u s w.) häufig in undeutlichen Allen, in Körnern, auch in kleinen Adern das Gestein durchziehend (Hornen); ferner in jenen der Pyrensen (so anmel am Port d'Oo, an den Ulern des Eismeers, mitunter eingewachsen in beträchtlichen Massen): endlich unfern Algayole auf Korsika.

Selten den Glimmer verdrängend, gleichsam vertretend. So zwischen Petreto und Casa la briva auf Korsika.

Der Baireuther Zolsit nicht im eigentlichen Granit, sondern in einem granitertigen Grmenge, das in einzelnen Nieren im Hornblende-Gestein vorkemmt. (S. Hornblende-Gestein)

Rother Granat; eingesprengt, Körner, ausgebildete Xlle, wohl ohne Ausnahme Trapezoeder *, von 1 1/2 Zoll Durchmesser (Spessart), bis zur mikroskopischen Kleinheit (Karmeliter-Wald bei Heidelberg), aber auch dann noch unter dem Suchglase sehr scharf und deutlich erscheinend.

Durch die Masse des Gesteins einzeln zerstreut, mitunter, zumal in der Nähe feldspathiger Gänge, mehr dicht zusammengehäust, mit sparsamem Quarz dazwischen und mit einzelnen Glimmer - und Turmalin - Theilen.

Das Zusammen - Vorkommen von Granaten und Turmalin in demselben granitischen Gewenge gehört im Ganzen den seltnern Erscheinungen an.

Eingeschlossen in eine feste Talkhülle, die, wenn die Gransten herausfallen, einen sehr scharfen Abdruk der trapezoedrischen Form zeigen (Engsö in Westmanland).

Angeblich ist der Granat seltner im ältern, hänfiger im nenern Granit, besonders in jenem, der in Gneise übergeht.

Die Granaten sollen, gleich dem Turmalin, meist nicht tief eindringen ins Innere des Gebirges, sondern sich nur nach der Aussenstäche hin eingemengt finden.

Chrysoberyll; Klle, krystallinische Parthieen, begrenzt durch eine dünne Quarzhülle, und Körner, im Granit, worin der Glimmer durch Talk ersezt wird, oder sich dem Feldspath und Quarz nur höchst spärlich beigesellt; begleitet von kleinen Granat-Trapezoedern (Haddam im Konnektikut).

Stellenweise findet man die Chrysoberylle, untermengt mit Granaten und Quara, in größerer Frequenz ausgeschieden.

Korund; das granitische Muttergestein fast frei von Quarz. Wahrscheinlich kommt der Korund führende Gr. auf gangartigen Raumen vor.

Zirkon; namentlich der sogenannte Hyazinth; deutlich ausgebildete Xlle.

Dep. der hohen Laire (Ufer des Riou-pessouliou bei Expailly, in

Als Ranten - Dodekaeder will FLURL (Geb. von Baiern 242) den Granat im greft-härnigen Granit von Zwiesel beobachtet haben.

Granit-Bruchstücken, die eingeschlossen sind von vulkanisirten Felsarten; (BERTRAND-GESLIN.)

Topas; meist nur Xllinische Körner; aus dem Granite sind Feldspath und Glimmer sehr zurükgetreten, und dem Quarze hat sich, neben dem Topas, viel Magneteisen in Körnern verbunden.

Brasilien (Ilha pescaria, Fasenda de Lopes u. s. w.)

v. ESCHWEGE Nachrichten aus Portugall und dessen Kolonieen , berausgegeb, von ZINCKEN 8. 245 n. 246.

Pyrophysalith; undeutliche Xlle; meist umgeben mit einer talkigen Hülle, theils mit Flusspath.

Gegend von Fahlun in Schweden; augeblich auch Chursdorf bei Penig in Sachsen.

Beryll; ziemlich häufig; Xlle, fast alle der Kernform zuständig, im großkörnigen Granit, zumal im sogenannten Schrist-Granit, der gangartige Räume füllt; den Beryll begleiten Turmaline, seltner kleine Granat-Xlle; der Glimmer ist stellenweise schr gehäust.

Depart. Saone-et-Loire zwischen dem Berg Marmegne und St. Symphorien; Depart. der hohen Vienne (Gegend von Limoges); Dep. der untern Loire (Nantes); Durlcary unsern Dublin u. a. a. O.

CHAMPEAUX, Journ, des Mines; XVIII, 1 etc.

Etwas ohne Zweifel hieher Gehöriges, anfgefunden durch den Universitäts-Gärtner, Horrn METZGER, im Karmeliter-Walds bei Heidelberg.

Die, dem Einwirken der Atmosphäre ausgesesten, Berylle zeigen sich mehr und weniger verwittert, ihre Farbe neigt sich zum Gelben und verblaßt endlich gauz, dabei büßen sie ihre Durchscheinenheit ein, endlich zerfallen die Säulen XIIe in Bruchstücke und das Ganze wandelt sich um zu weißer Erde. In halbzersezten XIIen sieht man zuweilen einzelne frisch gebliebene Glimmer-Blättehen.

Gadolinit; meist Körner; im großkörnigen Granit, zumal in jenem, dem Gneiße untergeordneten (Schweden).

Allanit; der Gr. grobkörnig, sehr feldspathreich.

Grönland (Fiskenaes).

Cordierit; zum Theil begleitet von Granaten, auch von Kupferkies.

St. Gotthard (Teufelsbrücke); Finland (Kupsergruhe zu Orijerei bei Abo); Ujortlersoak in der Baffinsbay.

Apatitspath; XIIe der Kernform, auch mehrere abgeleitete Varietäten; der Granit, durch die Art der Vertheilung des Glimmers theils schon sehr gneißartig, der Apatitspath meist in den glimmerreichern Stellen und umhüllt von Glimmer-Blättchen.

Fastenberg bei Johann-Georgenstadt im Erzgebirge; Steinbruch Fourau-Diable unsern Nantes; Grönland (Pamiut).

Graphit; in kleinen zarten Blättchen, einzeln zerstreut, aber mitunter in solcher Häufigheit, daß er dem Glimmer gleich steht; außerdem auch in nicht unbeträchtlichen Nieren und Nestern.

Pyrenäen (die Berge des Labourd um Mendionde, zumal nordwest-

warte Lekhurun und sudwarte Maccaye am Ursoria-Berge; fernet em Port de la Quore de Betmale am Tal d'Alas, am M. Barbarisia, nordwarte des Port de Sahun u. a. a. O).

J. v. CHARPENTIER, Journ. d. Min.; XXXIII, 113.

Ob Graphit auch in den Graniten der Bergstraus zu sueben? RR. SCHMIDT (NOEGGERATH, das Gehirge in Rheinl. Westphal.; II, 187) will denseiben in Geschieben am Horrnwingertsberge unfern Darmstadt gefunden haben.

Magneteisen; nicht sparsam, eingewachsene Körner von ½ Zoll im Durchmesser, Stücke von ansehnlicher Größe, öfter in kleinen, einzeln zerstreuten Theilen, oder eingesprengt, zumal in dem Feldspath, häufig nur mikroskopisch; auch in oktaedrischen Xllen; der Granit zum Theil sehr arm an Glimmer.

Verräth, oft selbst in einzelnen Handstücken, sein Daseyn durch den Magnetismus der Felsart.

Besonders häufig in den Graniten Brasiliens (so n. a. im Hauptgebirge der Serrado Mar, dann um Jacuruca, Sapinhatuba, Crus das Almas n. s. w.), ferner in jenen um Kandy auf Zeylan, so wie in denen vom König Georg Sund auf Van Diemens Land, von der Schnarcherklippe und Feuersteinsklippe bei Schierke auf dem Harse u. s. w.

HAUSMANN, neues Hannöv. Magaz.; J. 1801; S. 1366 u. v. CRELL'S chem. Annal. 3. 1803; St. 9. S. 200. JORDAN neues Hann. Magaz. J. 1801; S. 322; CRELL'S chem. Annal. 1803; St. 1. S. 61 ff.; GILBERT'S Annal.; XXVI, 256 ff.

Späthiges Zinnerz; zerstreut in einzelnen Theilchen auf große Weiten im Gestein, häufig und ohne die geringste scheinbare Ordnung; ferner in ausgebildeten Xllen, zierliche Gruppen von mehreren Zoll im Umfang bildend.

Zinnerze führende Lagen wechseln mit unhaltigen, oder es ist eine große zusammenhängende Masse eines Gehirges in allen ihren Schichten und Lagen durchaus gemengt mit Theilchen solchen Erzes.

Erzgebirge (Bünauischer Zinnwald unsern Altenberg, Eibenstock u. s., w.); Depart. der hohen Vienne a. m. O.; Côte de Pyriac im Depart. der untern Loire; Spanien (Gallisien); seltner in Cornwall (wie u. s. um St. Austle) u. s. w.

Der bergmännische Namen des Zinners führenden Granites, sumal jenes, der wenig oder keinen Feldspath führt und nur ein Gemenge seigt aus Quarz, Glimmer und Zinners, ist Greisen, Graisen oder Greisstein (Hyalomicte).

Gediegen-Gold.

HUMBOLDT (Reise; III, 4.6) vermuthet, den von ihm in Amerika gemachten Beobachtungen zu Folge, es finde sich das Gold ruweiten, wie des Zinn, auf fast unmerkliche Weise zerstreut durch die ganze Masse des Gesteines. — Dieser Aussicht entspricht auch der Umstand, daß Bäche im Granit-Gebirge zuweilen Goldsand führen.

Wolfram; krystallinische Massen.

Gegend um Kandy auf Zeylon.

Eisenkies; selten; meist nur eingesprengt und zwar oft höchst fein.

So u. a. im Granit der kleinen Schneekoppe, dann in jenem des Okerthales auf dem Harse.

Arsenikkies.

· Irland.

KupTerkies; eingesprengt und in kleinen XIIen.

Irland; Rathhausberg im Salsburgischen.

Gediegen-Silber; einzelne zarte Blättchen, theils den Glimmer vertretend; auch baumförmig auf Speckstein liegend.

Sophiergang zu Wittiehen im Schwarzwalde.

Der Quarz tritt dann meist sehr zurük, oder fehlt ganz; dagegen erscheint Speckstein sehr Banfig im granitischen Gemenge.

Gediegen-Kupfer; in kleinen Drusen.

Fundo · Moldavi in der Bukowing.

Molybdänglanz; zerstreut in einzelnen Blättchen, auch kleine Drusenräume erfüllend.

Zwischen Hilbersdorf und Boberitsch, selten; Montblanc Kette, namentlich auf dem in Granit gehauenen Wege zwischen Valorsine und Argentière; Talèfre Gletscher; Peterhead in Schottland; Berg Corybay oberhalb der Creran-Bucht im Distrikte Appiar; zum Theil begleitet von sein eingesprengtem Eisenkies (kleine Schneekoppe) u. s. w.

Antimonglanz; eingesprengt, angeslogen und in kleinen krystallinischen Massen.

In Granit Geschieben am Ufer des Zesere in Portugal.

Blende; eingesprengt und in kleinen Körnern eingewachsen in, meist sehr eisenschüssigem Granit.

Pyrenden (User des Nabesch unsern Lacourt im Sallat-Thale).

Bleiglanz; im Ganzen selten; einzeln zerstreute, mitunter schuppige Theilchen, auch XIIe der Kernform.

Ersgebirge; Krummhübel in Schlesien; Linares in der Sierra Morena.

Roth-Eisenrahm; hin und wieder Spuren.

Titanit; meist zugleich mit einzeln auftretenden Xllen von Hornblende, wenn das Gestein anfängt syenitisch zu werden.

Kohlensaures Kupfer.

Irland.

Uranglimmer; theils einzeln zerstreut, theils zugleich mit Uranpecherz.

Fichtelgebirge.

Rothgültigerz; nicht sowohl eingemengt, als vielmehr dem Gr. oder dem, die Spaltungsklüfte und Ablosungen desselben überkleidenden Speckstein ausliegend in kleinen säulenförmigen, dendritisch oder nezartig gruppirten Xllen.

Sophiergang bei Wittichen.

Der Granit, seine Eigenthümlichkeit mehr oder weniger einbüssend, oder eine Mengungs-Differenz erfahrend, geht über in Gneiss, Glimmerschie-

fer, Syenit, Diorit, Feldstein-Porphyr, auch in Gabbro und Serpentin.

Manche dieser Uebergänge vermag man mit dem Auge zu verfolgen; allein nicht selten tritt die Aenderung auch sehr plözlich ein und, was höchst aussalland, zuweilen in der genzen Erstreckung einer Schicht, oder eines Lagers (Pyrenäen, Ueberg. in Gneis am Port d'Oo, u. s. w.).

In Gneiss; durch Aenderung des körnigen Gefüges ins Schieferige, durch mehr Gleichmäsiges in Verbreitung der Glimmer-Blättchen, womit häufig Abnahme des Feldspath- und Zunehmen des Glimmer-Gehaltes im Gemenge verbunden ist.

Feldspath und Quarz erscheinen in Reihen, durch Glimmer von einander getreunt, mitunter ohne dass wahre Schieserung zu erkennen wäre (oder sie ist höchstens angedeutet durch das Glimmer-Gestechte); aber nicht selten nur auf unbeträchtliche Entsernung, so, dass diesen Massen das Bezeichnende einer weit verbreiteten Gebirgsart sehlt.

Die Annahme eines Schieser-Gesüges, der Uebergang in Gneiss, in manchen Gegenden (Schlesien) seltner; in andern, zumal in den Ketten der Hochgebirge (Alpen, Kordillere der Andes, zwischen Loxa und Zeulaca), sast immer Anlage zum Schieserigen, gar ost wahrer Wechsel mit Gneiss. Oder es geht der Granit stellenweise in Gneiss über, wandelt sich aberauch ost sehr schnell, unmerklich, ohne scharse Abschnitte, wieder um zu Granit, Gesteine mit Blätter- und Körner-Gesüge winden sich durcheinander in mehr und minder großen, meist keilsörmig gestalteten Mossen (Fuss des Melibokus unsern Bickebach an der Bergstrasse; Granite Finlands u. s. w.)

Die Granite der Ebenen, die fruchttragende Erde durchbrechend, lassen, im Allgemeinen, durch das mehr Gleichartig-Körnige ihres Gefüges, einen merkbarern Unterschied vom Gneiss wahrnehmen (HUNBOLDT.)

Mit dem in Gneiss übergehenden Granit darf der kleinkörnige Gr. nicht verwechselt werden, der sich wohl eine Art Schiefer-Gefüge aneignet, aber in den einzelnen Schieferlagen noch wahrer Granit bleibt.

In Glimmerschiefer; indem der Feldspath nach und nach aus dem Gemenge entweicht, der Quarz dagegen in größerer Häufigkeit auftritt, der Glimmer mehr lagenweise versammelt und wellenförmig gebogen ist, und das Gestein allmählig eine schieferige Struktur erlangt.

Thuringer Wald (Klinge und aufwärts am Rennstieg); Umgebungen des Montblanc.

Der Glimmer andert, bei solchem Wechsel, nicht selten seine Farbes

In Syenit, auch in Diorit; wenn mit dem Erscheinen der Hornblende ein Abnehmen des Quarz- und Glimmer-Gehaltes verbunden ist und der Feldspath sich zum Feldstein neigt; das Gestein wird Syenit, oder Diorit, je nach dem gegenseitigen Menge-Verhältniss von Hornblende und Feldspath oder Feldstein.

Die Uebergange in Syenit und Diorit u. a. vorzüglich deutlich in Schottland im Dee-Thele u. a. m. a. O., dann an den Julier Bergen in Heloetien; serner in Brasilien auf der Strasse von Rio de Janeiro nach Minas geraes.

In Feldstein-Porphyr; u. a. da, wo der Porphyr den Granit unmittelbar überdeckt; der Feldspath wird vorherrschend, allein er büsst sein Blätter-Gefüge ein und wird zu Feldstein umgewandelt, zugleich treten Feldspath- und Quarz-Xlle, auch Glimmer-Blättchen, einzeln zerstreut in jener Grundmasse auf u. s. w.

Gegend von Heidelberg, Wittichen im Schwarzwalde u. s. w.

So wie, im entgegengerezten Falle, wenn der größere Theil der röthlichen Grundmasse des Porphyrs mehr und mehr zurüktritt und einzelne specksteinartige oder thonige Theile erscheinen, auch Glimmer Flämmchen, nach und nach der wesentliche Bestand des Granites herbeigeführt wird.

Die mehr oder minder schnelle, gänzliche oder theilweise Zersezzung der Granite wird vorzüglich bedingt durch das Ungleiche in Verbindungsweise und Menge-Verhältnis der bildenden Theile, durch die verschiedenen Härtegrade derselben und das Mannichsache ihres innern Bestandes. Endlich üben Schichtungs-Beziehungen und Ausfüllung gangartiger Räume darauf einen wesentlichen Einflus.

Unendlich vielfach sind daher die Wechselgrade, in welchen Granite der Zerstörung unterliegen.

Zu Kunstwerken umgeschaffen, weist das Gestein sieh äusterst lange zu erhalbets. Rom hat architektonische Denkmale, die seit Jahrtausenden der Vernichtung Tros bieten.

Manche Granite zerfallen zu Gruß, so wie sie der Lufteinwirkung ausgesezt sind.

Ein Zerspalten der Massen in, mehr oder minder deutliche, säulenartige oder walzenförmige Stücke, eine Absonderung in dicke, unvollkommene, krummschaalige Parthieen, ein Loslösen in große Blöcke, ein Zertrümmern derselben in größere und kleinere Blätter, pflegt die erste Wirkung zerstörender äußerer Gewalten zu seyn. Auch erscheint die Außenfläche vieler, in Verwitterung begriffener, Granite gelblichbraun, eisenschüssig geflekt.

Dabei bleiben jedoch die säulenartigen Stücke noch stärker

oder geringer unter sich verbunden, nur Kanten und Ecken werden allmählig abgerundet; die Blöcke finden sich auf einander gehäuft.

Durch Zerklüftungen und Zertrümmerungen wird der Zutritt der atmosphärischen Luft und der Regenwasser und selbst ihr Eindringen tief ins Innere der Felsmassen erleichtert; die Spalten thun sich weiter und weiter auf, das bereits Gelößte wird nun völlig geschieden, die ganze Masse wird zertheilt, sie sinkt zusammen und stürzt herab den tiefern Stellen zu.

So sieht man Abhänge und Fuß überdeckt mit gewaltigen Blöcken von wundersamer Größe, nicht selten mehrere tausend Zentner schwer, die Thalgründe erfüllt mit ungeheuern Ruinen; regellos über einander gestürzt, bieten sie dem Auge ein Bild wilder Zerstörung.

Das Loseroissen, das Herabstürzen der Massen hat um deste leichter und schneller Statt, je größer die, der atmosphärischen Einwirkung ausgesezte, Gesteinfläche ist.

Beides wird ferner sehr begünstigt, wenn des, in Spalten und Klüfte eingedrungene, Tagewasser zur Winterszeit gefriert, au Umfang zunimmt u. z. w.

Die einzelnen Blöcke, obwohl Ecken und Kanten einbüßend, sich mehr und mehr zurundend, leisten dann der weitern Zersezzung oft noch lange Widerstand. Bei größern dringt die Verwitterung nur bis zur Tiefe einiger Fuß ein, der Kern bleibt frisch und unversehrt.

Brecheinungen der Art finden sich am Harse und in v. a. Gebirgen sehr häufig; so ist u. a. die große Sturmhaube im Riesengebirge umringt von einer ungeheuern Zahl solcher Blöcke und bis zur Spizze damit überdekt.

Manche grobkörnige Granite erhalten durch die Verwitterung das Ansehen übereinander gehäufter parallelepipedischer Blöcke; diese zeigen dann häufig eine wagerechte Lage.

Hars (Feuersteinklippe; Ilsenstein).

DE LUG, VOIGT'S Magar, für Physik; VIII, d. 35 ff. - v. BEROLDINGEN Beob., Zweifel u. s. w. die Min. betr.; 1794. 136. - FREIESLEBEN, Bemerk, üb. d. Hars; II, 186 ff.

Die Blöcke werden um so zahlreicher und größer, je näher man dem Gebirge kommt.

Indessen vermag die Atmosphäre, auch ohne bedeutende Zerklüftungen und Zertrümmerungen, bis zu heträchtlicher Tiefe, und mitunter in kurzer Zeit, zerstörend einzuwirken auf das Innere granitischer Massen.

Zwischen Rennes und Rrest, unsern Belle-Ile-en-Terre hat dies bis au einer Tiefe von mehr als 18 Fuss statt, desgleichen in den Pyrensen um

Mendionde, Lekkurun, Quercietta a. a. w. — Auch die ganne Oberfläche der meisten Granitherge Siberiens soll vorzüglich leiden durch Verwitterung. In manchen Gegenden Brasiliens hat die gesammte Aussenfläche granitischer Berge, durch Auswitterung des Feldspaths, ein zerfressenes Ausehn.

Sehr ungleich äußert sich der zerstörende Einfluß auf die verschiedenen bildenden Theile der Felsart. Vorzüglich geneigt zum Verwittern, ist im Allgemeinen der Feldspath. Während Quarz und Glimmer noch ihre Frischheit mehr oder weniger erhalten haben, erscheint der Feldspath umgewandelt zu einer specksteinartigen Masse (wie namentlich in der Nähe erzführender Gänge), oder, mit Verlust von Glanz und ursprünglicher Härte, und alle Abstufungen bis zum Erdigen durchlaufend, in Kaolin und in Thon (so zumal mehr an der Außenfläche der Gesteinmasse). Doch sind auch Feldspath und Ouarz nicht selten noch unangegriffen, oder jener hat höchstens einen Farbenwechsel erfahren, der Glimmer aber ist verändert, er hat den lebhaften, im Frischheits-Zustande ihm eigenen, Glanz eingebüsst; er erscheint umgewandelt in eine speksteinartige Substanz oder in Thon. Am unverwitterbarsten zeigt sich stets der Quarz, der am meisten harte unter den bildenden Theilen; seine Natur erleidet, in den häufigsten Fällen, nicht den geringsten Wechsel; er bleibt Quarz, wenn auch zu Geschieben abgerundet, oder zu Körnern verkleint.

Der bloß xllinische Feldspath wird leichter angegriffen und allmählig zerstört, während der krystallisirte mehr unverändert bleibt und mit den Quarztheilen des Gemenges aus der Gestein-Oberfläche hervorragt.

Den sehr grobkörnigen Granit, in welchem die bildenden Theile sich ausdehnen zu größeren Massen, namentlich jenen, der rothgefärbten Feldspath führt, findet man nicht selten etark angewittert und in ganzen Parthieen umgewandelt zu Braun-Eisenocker.

Die einzelnen Klle des Feldsp. wissen gar häufig selbst dann noch sich frisch zu erhalten, wenn das sie umschließende granitische Gemenge längst der Verwitterung unterlag und selbst oft schon gänzlich zersezt ist. Sie finden sich, wie u. a. am Funkelstein unweit Hammer bei Karlsbad, zerstreut in dem, aus der Zerstörung des Gesteins hervorgegangenen Gruß und Sand, oder im Ackerboden. — Zum Theil aber lösen auch die Feldsp-Xlle mehr gleichzeitig sich auf mit dem Ganzen. Die Veränderung beginnt meist von außen, da, wo die Xlle dem Muttergestein verbunden sind und dringt von hier allmählig gegen das Innere vor. Die rothgefärbten werden weiß, und mit dem Wandel der Farbe ist zugleich Verlust der Konsistenz verbunden.

Auf größere Glimmer-Zusammenhäufungen wirkt die Verwitterung eigenthümlich; es schwindet gleichsam die glimmerreiche Komposition, sie wird unmerklich aufgelöst und verzehrt, während die hartern Parthieen, wo Feldspath und Quarz sich eingefunden haben, weniger angegriffen werden.

Daher die Weitungen in Felswänden, eingefressenen Löchern ähnlich, dem Gansen ein höchst sonderbares, auffellendes Ansehen verleihend; daher der Wechsel fester, anstehender Massen mit ausammengebrochenen, in welchen die Verwitterung Risse zu breiten Spalten umgewondelt und große Felsen zu Trümmerhaufen; daher die Klippen frischen Gesteins, hervorragend aus dem Schutte des zerfallenen.

Nur ausnahmsweise widersteht der Quarz der Verwitterung weniger, als der Feldspath.

So zeigen manche granitische Massen des Schwarzwaldes die mehr und minder zerstörten quarzigen Parthieen, umwunden mit einem Nezze frischen Feldspaths (Szla).

Der nicht unbeträchtliche Mischungstheil des einen Granit-Bestandstoffes, des Kali im Feldspath, dürfte ebenfalls bei der leichtern oder schwerern Verwitterung des Gesteines keineswegs unwirksam seyn, je nachdem dasselbe reicher ist an Feldspath, oder nicht.

Daraus würde sich namentlich die Zersezzung der Felsart bis zu beträchtlicher Tiese erklären u. s. w.

Der ungeschichtete Granit vermag den zerstörenden Kräften der Atmosphäre weniger Widerstand zu leisten, als der in Schichten und Bänke getheilte; am meisten leidet der senkrecht zerspaltene.

In der Nähe von Erzgängen, auch von Drusenräumen, die Erze umschließen, zu beiden Seiten derselben, ist die Felsart meist mehr oder weniger umgewandelt.

Die Gangwände haben nicht selten sehr gelitten. Das Gestein zeigt sich lose, zerbröckelt leicht, der Feldspath ist oft ganz verschwunden, und in einem, bald grauen, bald grünlichen, theils thonigen, theils specksteinartigen Gemenge liegen dann häufig nur die Ouarzbrocken noch unverändert.

Erst in einiger Entfernung vom Gange erscheint allmählig die gewöhnliche Felsart wieder.

Ist der Erzgehalt mehr gleichmäßig vertheilt durch das Ganze der Gestein-Masse, so erleidet diese leicht Zersezzungen ihrer bildenden Stoffe, der Feldspath geht in Kaolin über u. s. w.

Wie namentlich der Zinnerze führende Granit (Karlsbad, Weg von Eibenstock nach Johann - Georgenstadt; Depart. der hohen Vienne u. s. w.)

Aus den einzelnen abgerissenen Massen bildet sich, bei dauerndem Einwirken der Zersezzungs - Ursachen, Gruß und Sand.

Der Gruß zeigt sich mitunter noch so grob vom Korne, als die Gemengtheile des frischen Gesteins selbst es sind.

An den tiessten Punkten um granitische Gebirge sühren die Fluthen den Gruss zusammen, zuweilen bis zu Erhöhungen von mehrern Lachtern.

Der Sand, in welchen der Granit bei weit vorgerückter Auflösung zerfällt, lose, alles innern Zusammenhanges beraubt, lässt zum Theil die ursprünglichen Bestandstoffe noch deutlich aussondern. Zerkleinte Glimmerblättehen verrathen sich als glänzende Flämmehen und Punkte u. s. w., auch liegen darin nicht selten Brocken unausgelösten, oder nur halb verwitterten Granits, Bruchstücke von Quarz u. s. w. So findet man namentlich an den Usern der Rhone und der Arve häusig größere Rollsteine von Granit, deren einzelne Theile ohne allen Zusammenhang sind.

Bei vollkommener Zerstörung geht der Granit in, mit Quarzkörnern gemengten, Thon und Lehm über.

Er überdeckt die Berg. Cehange, stellenweise machtige Lagen bildend, oder wird durch Regenströme tiesern Cegenden augeführt.

Die Thäler vieler granitischen Berge haben schöne Wiesen und fruchttragendes Land. In nördlichen Gegenden sind manche Granit.- Gebirge noch unbebaut, oder nur sparsam bewachsen mit Nadelholz, seltner mit Laubholz. Der zersezte Feldspath wirkt ungemein günstig ein auf das Pflanzen - Wachsthum.

Schichtung ist dem Granit eigen, aber selten (vielleicht nur in höhern Gebirgen) und zumal da, wo er in Gneiss übergeht, zeigt sie sich dünn und deutlich; oft ist es mehr eine Trennung der Massen durch, der Auslagerungsfläche nicht immer parallele, nicht weit erstrekte, mitunter bloss zufällige, Klüste in mächtige Lagen und Bänke.

Massigen Zerspaltungen, die stellenweise Regelmässiges genug besizzen, um für Schichten gehalten zu werden, fehlt stets die Allgemeinheit, der Haupt-Charakter eigentlicher Schichtung.

Bei der häufig ungemein großen Mächtigkeit der Schichten, ist das Phänomen schwierig zu erkennen.

Der bekannte Granitblook, der Bildsäule Peter des Großen als Unterlage dienend, zeigt bei 21' Höhe, 33' Breite und 42' Läuge, nicht eine Spur von Schichtung.

Aus Thalgründen betrachtet, erhalten die Schichten nicht selten das Ansehn gewaltiger senkrechter Mauern, stellenweise zerspalten in vieleckige Massen; eine genaue Beachtung zeigt jedoch das Ausgehende der Schichten, die sich fortziehen auf weite Strekken, hin und wieder hervorragend aus den abgerissenen Blöcken der Felsart, die vom Gebirge herabgefallen, oder Folgen der Spaltungen der Schichten selbst sind.

Durch Zerklüftungen der Schichten in pfeilerartige Massen wird die Erscheinung des Geschichtetseyns häufig undeutlich.

Starke Ueberdeckungen von Granit-Gruss sind nicht selten dem Beobachten sehr hinderlich; man wähle darum, wo möglich, kahle Felsen, hervorragend aus Kuppen oder Bergrücken (ohne sich jedoch durch die meist wagerechten parallelen Grenzslächen dieser Massen täuschen zu lassen).

Beispiele mehr deutlicher Schichtung bieten: der Schwarswald, des Fichtelgebirge, wo der Cr. sich in Schichten zeigt von 2 bis 8 Fus Mächtigkeit; das Joachimsthaler-Gebirge, wo er 3 bis 4 Fus mächtig geschichtet ist; im Riesengebirge die Gegend um Hirschberg; serner die Gegend zwischen Schwarzenberg und Johann-Georgenstadt im Erzgebirge und jene von Röckstein am Rathhausberg im Salzburgischen; die Pyrenäen, wo der in Gneiss übergehende Gr. geschichtet sich zeigt, deutlich, auch was das Streichen betrifft, aber meist sehr mächtig (nur um Mendionde u. a. a. O. im Lande Labourd messen die Schichten nicht mehr als 5 bis 6 Zoll).

Im Thüringer Waldgebirge dagegen zeigen die, den Gr. durchsezzenden, Klüste nichts Bestimmtes, nichts Cleichsörmiges in ihrer Richtung; ebenso ist am Gr. des Harses, nach manchen Geognosten, keine Schichung wahrzunehmen (nach von Strombeck zeigt sie jedoch der Ilsenstein) u. s. w.

In dem mehr deutlich geschichteten Gr. zuweilen schwächere feinkörnige Schichten, wechselnd mit grobkörnigen.

Bei manchen Gr. die Schichten-Richtung angedeutet durch eigenthümliche Vertheilung der wesentlichen Gemengtheile.

Im feinkörnigen Feldsp. erscheinen Quarz und Glimmer in runden.' oder länglichen Flecken ausgeschieden (Kajana unterhalb des Aemmefalls in Finland).

Endlich werden die Schichtungs-Verhältnisse mitunter erst durch allmählige Verwitterung mehr offenbar.

Die obern, der atmosphärischen Einwirkung am meisten ausgesezten Lagen, lassen dies besonders deutlich wahrnehmen durch Erweiterung der Klüste, durch Abrundung der Kanten u. s. w.

Der Granit zeigt säulenförmige Absonderungen; doch im Ganzen nur selten und mehr zufällig.

Böhmen (Mühlberg unfern Tzeidler); Schottland (lusel Mull); Caracas.

Häufiger ist er senkrecht zerspalten in unregelmäßig prismatische Pfeiler.

Joachimsthal in Böhmen; Pik von Calavera, welcher die Teufelsmauer (Rincon del Diablo) mit dem Chaparro vereinigt, in den Kordilleren.

Bei manchen pfeilerförmigen Absonderungen ist es besonders deutlich, dass die einzelnen Pfeiler eine zusammenhängende Masse ausmachten, dass gangartige Zerspaltungen die Ursache der Trennung gewesen.

Greifenstein unweit Ehrenfriedersdorf im Ersgebirge Sachsens.

Zuweilen erscheinen die Kluftslächen überzogen mit Anthrazit, der von Roth-Eisenrahm begleitet wird (wie u. a. am Sonnenberge unweit Andreasberg auf dem Harze); häusiger sind sie bekleidet mit einer dünnen, speckstein- oder thonartigen Rinde, oder mit Turmalin-Xllen.

Die Speckstein-Rinde in seltnen Fällen gefärbt durch Rothgültigerz (Sophiergang zu Wittichen).

Die mit Turmalin-Xllen in rosenförmigen Gruppirungen überkleideten Wände geben Zeugnis von der Neuheit der Zerspaltungen; denn die Turmaline finden sich nicht nur dem Gestein ausliegend, sondern erscheinen auch demselben im Innern beigemengt (wie namentlich an der Maladetta und zu Heas in den Pyrenäen).

Oder der Granit ist in große, oft ungeheure, polyedrische Blöcke zerspalten. Endlich zeigt sich derselbe zertheilt in pyramidale, in keilförmige oder tafelartige Massen.

Jene Erscheinungen zumal dem grobkörnigen Granit zustehend.

In den Pyrenäen u. a. granitischen Hochgebirgen sind die erhabensten Spissen des Felsenkammes nichts als ein Haufwerk solcher auf einander gethürmter Blöcke. Bei den meisten zeigt es sich sehr deutlich, dass sie ihre Stelle nicht geändert haben; Zersezzung und Einsenken gemeinsam wirkend, haben ihre mehr und weniger verschiedene, Trennung herbeigeführt.

Am meisten Beachtung verdienen die kugeligen Absonderungen, von 1 und 2 Fuss bis 1 und 2 Lachter im Durchmesser, bestehend aus einer Hülle von 1 Zoll und darüber starken, konzentrisch - schaalig gebogenen Stücken, die einen sphäroidischen, oder mehr und weniger kugelförmigen, festern Kern umschließen, der zuweilen von Quarzadern durchzogen ist.

Die schaalig gebogenen Stücke nicht selten reich an Glimmer; der Kern glimmerarm. — Eine Glimmerhülle umschließt oft die Kugeln.

Die kugeligen Stücke, Ucberbleibsel einer, von der Verwitterung mehr durchdrungenen, Hauptmasse, zum Theil abgelößt und eingelagert in Granit von weicherer Konsistenz. Die Räume zwischen den Kugeln und den schaaligen Absonderungen erfüllt mit minder festem, leichter verwitterndem Granit, der, während die äußern Lagen anfangen sich aufzulösen, und abzuschälen, nach und nach zerstört und weggespült wird, jene festern Parthieen zurückläßt, die dann entweder über einander gethürmt bleiben, oder einzeln zerstreut umher liegen.

Die kugeligen Absonderungen sind dem minder deutlich, oder gar nicht geschichteten Gr. häufiger eigen.

Ob die Kugel-Gestalt stets Folge der Natur und der Textur-Verhältnisse des Gesteins ist, oder bloß als durch Verwitterung hervorgerusen gelten muß? Oder ob nicht beide Ursachen Antheil haben können an jenen eigenthümlichen Gebilden?

Der Granit von Ilha grande bei Villa d'Angra dos Reis in Brasilien soll solche Kugeln führen, die fast alle nach der obern Richtung geöffnet sind (von Escawsze).

Selten sind die kugeligen Absonderungen nur in der Größe eines Taubeneies (wie zum Theil jene um Caldas in Portugal, die vom Gipsel des Moiné-Mendia unsern Hallette, zwischen St. Jean-Pied de Port und Bayonne in den Pyrenäen, messen 2 bis 4 Zoll).

Die Klüfte, den Granit ungemein häufig durchziehend, zeigen meist keine bestimmte, noch weniger eine allgemeine Richtung. Bald sezzen sie senkrecht nieder, bald ziehen sie mehr horizontal, den Fels in mächtige Bänke theilend, bald folgen sie einer Schlangenlinie u. s. w.

Das leztere Phänomen ist wohl häufig bedingt durch die ungleiche Vertheilung der einzelnen Gemengstoffe; da, wo eine Spalte auf eine härtere Stelle trifft, weicht sie derselben aus, umgeht sie und so entstehen die gebogenen Richtungen.

Manche Klüste, mehrere Fuss weit, sind ganz offen geblieben, d. h. frei von irgend einer Ausfüllungsmasse.

Auf gangartigen Räumen findet man im Granit: Feldspath, Quarz, Chalzedon, Hornstein, Thon, Epidot, Turmalin, Flufsspath, Barytspath, Wavellit, Stilbit, Pechstein, Basalt, Granit, Syenit, ferner von metallischen Substanzen: Zinn, Eisen, Kupfer, Blei, Kobalt, Wismuth, Nickel, Mangan, Uran, Silber.

Feldspath; mehr und weniger krystallinische Massen, mitunter höchst ausgezeichnete Adular-Feldspath-Xlle aufnehmend, dann wieder sehr seinkörnig, Quarzkörner, theils auch äusserst sparsam eingewachsene Glimmer-Blättchen, selten Andalusit-Xlle (wie u. a. zu Bansshire in Schottland und in Mainé in Nord-Amerika) eingement enthaltend. In manchen Gängen die Feldspath-Brocken verbunden durch dichten Roth-Eisenstein u. s. w.

Eigentliche Gänge, oder nur plattenförmige, den Gängen ähnliche Züge, wenig mächtig und überaus fest verwachsen mit den Seitenwänden des Granits, ferner Trümmer u. s. w.

Die Feldspathmasse der Gänge nicht selten noch frisch, während das sie umschließende Gestein schon zersezt ist und namentlich die Feldspaththeile desselben in Uebergängen zu Kaolin begriffen sind (Heidelberger Schloßberg und Granitselsen am Neckar-User).

Quarz; vorzüglich häufig; weis, auch roth gefärbt durch Eisenoxyd (und oft so reich an Eisengehalt, dass er zu einem kie-

seligen Roth - Eisenstein wird); in manchen Gängen Alles, den Raum Erfüllende, nur eine Masse verwachsener XIte, deren Spizzen von den Seiten nach der Mitte zu stehen; die Gänge von sehr verschiedener Mächtigkeit; nicht selten Fluß- und Barytspath führend, dann manche Kupfererze, Schwarzgültigerz, Eisenkies, Blende, Antimonglanz, Bleiglanz, Gediegen-Gold (wie am Rathhausberge) u. s. w. oder mit großblätterigem, silberweißem Glimmer und schwarzem Turmalin (so u. a. besonders ausgezeichnet an den Ufern des Douro); auch mit Nestern von Speckstein (Oberpfalz).

Die Wände vieler Gangspalten überkleidet mit Quarz. Xllen.

Chalzedon; meist Trümmer, die nach der Teufe mächtiger werden; in den Drusenräumen haben sich Bergkrystalle ausgeschieden.

Dauphinée, Gegend von Vienne. Auch in Nieren und Nestern im-Granit; die Chalzedon-Gange sollen selbst Bruchstücke von feldspathreichem Granit eingeschlossen enthalten.

SAUSSURE, vorages; III. 498. etc.

Hornstein; nicht nur auf Quarz-Gängen, sondern auch eigene Gangmassen bildend (wie u. a. bei Karlsbad, ferner im Thüringer Waldgebirge u. a. a. O.), die zuweilen Granitstücke zusammengekittet enthalten, theils auch innig gemengt sind mit Eisenspath.

Thon, entstanden durch Auflösung des Granites oder anderer Bergarten, häufig noch gemengt mit Quarzkörnern, oder Spuren von Glimmer enthaltend, theils auch Kalkspath umschließend.

Flusspath; einfarbig, oft auch höchst mannichfach gefärbt, die Farben, fast stets sehr lebhaft, bald streisenweise mit einander wechselnd, bald regellos unter einander vertheilt; derb und in Würseln xllt; die Gänge mächtig und an die Gebirgsmasse angewachsen; häusig von Quarzadern durchzogen (zuweilen im Quarz würselige Eindrücke von Flusspath-Xllen); auch mit Quarz, Apatit und Talk (Grube Stony-Gwynn im St. Stephens-Kirchspiel in Cornwall).

Theils ohne Spur von Erzen (wie in der aufgeschlossenen obern Teuse au Bach unweit Regensburg), theils schmale Eisenglimmer-Streisen und mit diesen Granat-Xlle sührend (Welsendorf in Baiern), oder Bleiglanz (Monaltree in Schottland). Uranglimmer (Welsendorf), Kupsererze (Cornwall a.v. O.), Spuren von Gediegen-Silber, auch von Auripigment, häusiger von Speiskobalt (Sophiergang bei Wittichen).

Barytspath; mitunter in sehr vielartigen Abanderungen der regelmäßigen äußern Gestalten (wie u. a. bei Larcy im Kirchspiele Saint-Hilaire in Auvergne), theils mit Bleiglanz, Flußspath u. s. w. (leztere u. a. in sehr ausgezeichneten Kllen bei Bony im Kirchspiele You, unfern Montaigu in Avergne); auch nieren und nesterweise, oder auf Drusenräumen, Kalk- und Braunspath, selt- ner Flußspath, Pharmakolith oder Quarz führend; ferner Erdko-

balt, mitunter als färbender Stoff, auch Realgar und Auripigment (Sophiergang bei Wittichen).

Epidot; auf schmalen Gängen und auf Trümmern; zum Theil als krystallinische Bekleidung der Klustwände; auch mit eingewachsenen Titanit-Krystallen.

Sulsbach unsern Weinheim in der Bergstrasse; Pyrenaen (Port de Zhers im Suc. Thale).

Turmalin; adernweise den Gr. durchziehend.

Wavellit (St. Austle in Cornwall, nach JAMESON).

Stilbit; nur äußerst sparsam, so am Kniebeis im Salzburgischen und auf dem St. Gotthard.

Pechstein; stellenweise Quarz- und Feldspath-Krystalle enthaltend; bis zu einigen Fuß mächtig; theils in drei und mehrseitigen Säulen von 2 bis 12 Zoll Durchmesser zerspalten (Seite des Caime - nacallich nach Garife-hodie zu, auf der Insel Arran in Schottland); an den Saalbändern Gangmasse und Gebirgs-Gesteine zersezt, der Pechstein weich, wie Thon (bei Newry in der Grafschaft Down.

Granit, Gangräume im Granit ausfüllend.

S. Lagerungs - Verhältnisse S. 80.

Syenit, bildet hin und wieder Trümmer und Gänge, mehrere Fuß mächtig, zumal im grobkörnigen Granit.

Basalt, besonders in Schottland nicht selten.

Späthiges Zinnerz; die gewöhnliche Gangart Quarz, welcher nicht selten schwarzen Turmalin führt, und, zumal in obern Teufen, Flusspath – Parthieen, dann Kupfer – und Arsenikkies, Blende, Bleiglanz u. s. w. (so namentlich in mehreren Gegenden von Cornwall); oder es ist die Gangmasse ein Gemenge aus Zinnerz, Quarz und talkigem Glimmer, welchem mitunter Turmalin, Kaolin, Roth – Eisenocker und Uranglimmer, seltner Opal, Jaspis und Topas sich beigesellen; oder sie besteht aus Zinnerz, Quarz, Feldspath, Steinmark und Glimmer, mit hinzutretendem Arsenikkies und Roth – Eisenocker, auch begleitet von Eisenglanz, Uranglimmer, Wolfram und Flusspath, minder häufig von Molybdänglanz, Silber – und Wissmutherzen u. s. w. (Erzgebirge Sachsens, besonders Joh. Georgenstadt).

FREIESLEBEN theilt (geagnost. Arbeit.; VI, 17 ff.) sehr umfassende Nachrichten über die Zinners-Gange Sachsens mit.

Eisenkies; die Gänge und Trümmer meist nicht mächtig, oft nur einige Zolle, aber in manchen Gebirgen überaus häufig; der E. lößt sich theils scharf ab vom Gebirgs-Gestein, oder ist mittelst eines Letten-Besteges davon geschieden, theils ist er dem

Granite noch auf eine Weite von einem Fuß und darüber eingesprengt und bewirkt dessen leichtere Zersezzung (Schrießheim unsern Heidelberg). — Eisenglanz in kleinen Adern (sehr häufig in den Pyrenäen, so u. a. an der Quore, am Fuße des Roque de Balam im Grund des Betmale - Thales, am Méner und Parletto im Cinca-Thale u. s. w.); derselbe mit Roth - Eisenstein, Eisenocker, Grau-Manganerz, Quarz, Hornstein und Jaspis (Feuersteine bei Schierke auf dem Harze). — Roth - und Braun - Eisenstein, mit Manganerz, vielem Quarz und häufigen Rollstücken von Granit, Gneiß und Glimmerschiefer (Grube Irrgang zu Platten in Böhmen, Gr. Gottesgnade am Schimmel zu Joh. Georgenstadt u. s. w.).

Die zulezt genannten Gänge, meist da sich einstellend, wo Gneiss oder Climmerschiefer und Granit einander begrenzen, haben oft auf weite Strecken den Granit zum Liegenden, während Gneiss oder Glimmerschiefer das Haugende machen; allein es sind wabre Gänge, denn stets wird eine der genannten Felsarten von ihnen durchsest, oft durchschneiden sie beide, nachdem sie, mehr oder weniger weit, zwischen ihnen hingelausen sind. (v. Bonnand.)

Kupfer (gediegen, Roth-Kupfererz, Majachit, Kupferlasur, Kupferkies, Fahlerz, Olivenit und Linsenerz), zugleich mit Würfelerz, Uranocker, Gediegen-Silber, Bleiglanz u. s. w. (namentlich auf mehreren Gruben Cornwalls).

Bleiglanz; die Gänge von größerer und geringerer Erstrek-kung; theils mit einem granitischen, etwas zersezten Gang-Gestein, öfter mit Quarz, Flußspath, Braun-Eisenstein u. s. w., auf den Drusenräumen häufig XIIe von kohlensaurem und phosphorsaurem Blei (la Croix in den Vogesen); selten führen die Bleigänge schlackiges Erdpech (Castletown in Derbyshire), oder Bruchstücke des Gebirgs-Gesteins (Eismeer am Port d'Oo in den Pyrenäen).

Kobalt; Speiskobalt und Erdkobalt, auf Trümmern im Granit und in dem darin außezzenden Barytspath; mit dem Speiskobalt nicht selten große Massen Gediegen – Wismuths gemengt; im Erdkobalte Rothgültigerz,

Sophiergang und Güte Gottes bei Wittichen.

Gediegen-Wismuth; auf Baryt-, auch auf Braunspath-Gängen.

Sophiergang bei Wittichen.

Arsenik-Nickel und arseniksaures Nickel, zumal da, wo Gebirgs und Gang-Gestein mehr und weniger verändert, aufgelößt sind. Häufig in Gesellschaft allter Speiskobalte.

Sophiergang bei Wittichen.

Strahliges Grau-Manganerz.

Schottland, Grandhome im Kirchspiele Old-Machar.

Uranglimmer; rein, zuweilen auch untermengt mit etwas

granitischem Gestein, Adern von äußerst geringer Mächtigkeit bildend, die in der Regel bald abgeschnitten werden; meist in blätterigen Massen.

St. Symphorien im Depart. der Saone und Loire.

Silber; auf den Begrenzungen der Gänge, mit dem Gange verwachsen, theils auch mit dem Gebirgs - Gesteine, oder, als Saalband, zwischen beiden in durch einander gewundenen Drähten; meist zugleich mit Speis - und Erdkobalt, Gediegen-Wismuth, auch mit Eisenglanz, äußerst selten mit Arsenikkies.

Sophiergang zu Wittichen.

Den meisten grobkörnigen Graniten fehlen die Erzgänge.

Die Drusenräume des Granits beherbergen: Feldspath, Quarz, Beryll, Topas, Flusspathus.w.

Feldspath - und Quarz - XIIe erfüllen oft ganze Drusenräume.

Zuweilen sind mehrere solcher Drusen, wiewohl äusserlich getreunt, durch gleiche Richtung ihrer größten Dimension einander verbunden; häufiger aber ist kein solcher Zusammenhang zu bemerken, sondern der Gr. ringsum sest, ohne von den Drusen ausgehende Klüste.

Beryll; in mannichfachen Farben und Krystallisations-Verschiedenheiten, begleitet von Bergkrystall, Topas, Flussspath, Feldspath, Molybdänglanz, Wolfram u. s. w. (Gebirge Adontschelon).

Flusspath, in Xllen der Kernform.

U. a. Gegend des Venern Sees und am Göthaelf in Westgothland.

Als untergeordnete und fremdartige Lager erscheinen im Granite: Feldspath, Kaolin, Quarz, Speckstein, Gneifs, Glimmerschiefer, Diorit, Dioritschiefer, Hornblende - Gestein, körniger Kalk, Graphit, Magneteisen, Eisenspath, Eisenglanz.

Feldspath - Lager; mitunter ausgezeichnet durch die Größe krystallinischer Massen; in der Regel frei von Einmengungen; das Ausgehende häufig sehr zertrümmert.

Der Feldsp. verschieden gefärbt, häufig weiss, seltner fleischroth. Mehr und weniger Einmengungen von Quarz enthaltend.

Kaolin- (Porzellanerde-) Lager; oft sehr beträchtlich verbreitet, entstanden durch Umwandelung von Feldspath, der, alle verschiedene Verwitterungsstufen zeigend, Glanz und Härte einbüßt und erdig geworden ist. Die Kaolin-Lager enthalten, im reinsten Zustande, nichts Fremdartiges, als Quarzkörner und Quarz-Klle (leztere, mitunter von beträchtlicher Größe, selbst bis zu 20 Zoll Durchmesser, und oft mit rauher, scheinbar zernagter Außenfläche), welche die Verwitterung nicht hat bezwingen können, zu-

weilen aber umschließen sie Stücke frischen Feldspathes, Pinit-Xile, und Blättehen silberweißen Glimmers (Aus im Kreisamte Schwarzenberg im Erzgebirge; Limoges), seltner Speckstein, Turmalin, Graphit, angeblich auch Granaten u. s. w. Theils zwischen Granit und dem, diesen überdeckenden, Glimmerschiefer, und zwischen den Kaolin-Lagen Schichten von Granit (Aus).

In den obern Theil der Lagen der Kaolin meist reiner und feiner, nach der Teuse zu abnehmend an Feinheit, weniger zerreiblich, mehr und minder deutliche Spuren vom Blätter-Gesüge, endlich Uebergänge in halb ausgelösten und in frischen Feldspath. Oder die Lagermasse selbst von sehr ungleicher Beschassenheit, stellenweise mehr oder weniger thonig, der reine Kaolin nur einzeln vertheilt vorkommend, in saustgroßen Parthicen to s. w.

Mitunter sezt der Kaolin auch wohl liegende Stöcke im Cranit zusammen und bildet vielleicht selbst Stück Gebirge.

F. C. OEHLSCHLÆGEL, Schriften der Gesellschaft für Mineralogie zu Dresden; 1, 57 fl.; GEHLEN, v. MOLL'S neue Jahrb. d. B. u. H.; 11, 337 fl.

Hr. PUCHS will den Kaolin nicht vom Feldspath ableiten, sondern von dem sogenannten Porzellanspath (Denkschr. der Akad. d. Wissensch. zu München; VII, 65 f.:.

Quarz-Lager; oft bedeutend mächtig; Quarz meist rauchoder schwärzlichgrau, auch graulich, seltner blendend weiß (zuweilen streifenartig wechselnd), auch mannichfach gefärbt durch Eisen- u. a. metallische Oxyde (roth, unrein, blau, schwarz u. s. w.); körnig, dicht; theils mit vielen Drusen reiner und schön ausgebildeter Bergkrystalle (Krystallkeller, Krystall-Gewölbe); zuweilen erzführend, (Böhmisch - Sächsisches Erzgebirge), theils mehr drusenleer und dann häufig gemengt mit, gewöhnlich dunkel gefärbtem Glimmer (der zuweilen dem Ganzen ein schieferiges Gefüge verleiht), weniger häufig mit dichtem Braun-Eisenstein, Eisenkies, derb und in Oktaedern, Granaten u. s. w., auch zellig und mit vielartigen Eindrücken von Eisenkies-, Baryt- und Kalkspath- u. a. Krystall-Formen; meist muschelig, sogenannter Fett-quarz, mitunter etwas hornsteinartig; oft in mehrfacher Richtung zerspalten und die Höhlungen und Klüfte mitunter erfüllt von Eisenglimmer-Blättern (Gleisinger-Fels im Fichtelgebirge).

Die reinen Quarz-Lager mancher Granit-Gebirge ausgezeichnet durch sehr geringe Mächtigkeit und kurze Erstreckung (Pyrenäen).

Wo das, die Quarz-Lager umschliessende, granitische Gestein mehr oder weniger der Zerstörung unterlegen, gehen jene in grotesken, nakten Felsen zu Tag aus; oder es ist ihr Ausgehendes überdeckt mit Sand u. dgl.

Speckstein-Lager; unrein lauchgrün, mit gelben Eisenocker-Flecken; theils gemengt mit Glimmer-Blättchen (*Igels-reit* in der *Oberpfalz* u. a. O.). Das Lager hat eine Mächtigkeit von 9 Lachtern.

Gneis-Lager; wechselnd mit Granit, theils überaus dünn und einander sehr nahe, auch mannichfach gewunden und gebogen (die Thäler von Arran, Estaubé, Héas u. v. a. in den Pyrenäen), oder eingelagert in gewaltigen eckigen Massen von mehr als 100 Toisen kubischen Gehalts (Crabioles, Pic Quairat, de la Penne de Mantarqué u. a. O. um Port d'Oo in den Pyrenäen).

Der Gneiss dieser einzelnen kolossalen Massen sehr glimmerreich; die Massen selbst in gewissen Zwischenräumen eingelagert in Granit von mittlerem Korne, so, dass an allen dasselbe Streichen und Fallen bemerkbar. Das Symmetrische in ihrer Anordnung, die häusigen Uebergänge zwischen Gneis und Granit, die Granit-Lagen, eingeschlossen in den Gneiss-Massen, deuten eine gleichzeitige Entstebungsweise beider Felsarten an.

Gneiss-Lager und Massen mehr nach der Oberstäche granitischer Berge zu sich findend; an tiesern Stellen ist der Granit frei davon.

3. v. CHARPENTIER, Journ. des Mines; XXXIII, '116 etc.

Glimmerschiefer; weit seltner als Gneiß dem Granit untergeordnet und wohl mehr eine Anomalie der leztern Felsart, herrührend von zufälliger Uebermengung mit Glimmer.

Pyrenaen (um Ax im Arriège-Thal, am Tasso-Berge, im Thale Vicclessos, am Arbu-See im Suc-Thale u. s. s. O.).

Geht zum Theil in Thouschiefer über und führt dann mitunter Chisstolith - Xlle (so am Berge Mener im Cinca-Thale).

Oft ist der Glimmerschiefer ein bloßes Haufwerk von Glimmer-Blättern, mit sehr sparsam eingemengten Quarzkörnern.

Depart. der untern Loire (Clis und Puliguen).

Syenit-Lager, sou. a. bei Chmelischen im Saatzer-Kreise Böhmens.

Der kleinkörnige 8. zumal findet sich auch auf Nestern im Granit.

Diorit- und Dioritschiefer-Lagen.

An mehreren Orten in den Pyrenaen, so u. a. um Tarascon, zwischen Sengoaignet und Couledoux u. s. w.

Der Diorit erscheint im Pyrenäen-Granit auch nicht selten in rundlichen oder eckigen Massen, von einigen Zollen bis zu mehreren Fuß im Durchmesser.

Granit und Diorit lassen, in solchem Falle, keine Uebergänge wahrnehmen; die Diorit Massen bilden schwärzliche, schaff begrenzte Flecken auf der weißen granitischen Oberfläche und, jenachdem sie sich schneller oder langsamer zersezzen, als der Granit, enutehen in diesen Vertiefungen oder Hervorragungen, der Form nach jener der Massen ähnlich.

Manche der, dem Granite untergeordneten, und rücksichtlich der Bildungsfrist ihm gleichzeitigen, Lager, namentlich jene
zusammengesezt aus Felsarten, entstanden aus diesem Gestein durch
allmählige Uebergänge, wie u. a. Gneiß, Glimmerschiefer, Syenit,
Diorit, müssen dann mehr gelten als Anomalieen des Granites und
dürfen auf keine Weise verwechselt werden mit denselben Gebirgsarten, in anderen Gegenden selbstständig auftretend, gewaltige
Massen bildend, so, daß sie großere Theilganze der Festrinde der
Erde ausmachen, Theilganze, deren Lagerungs - Verhältnisse eine
andere Zeit des Entstehens andeuten, die nichts gemein haben mit
jenen Anomalieen, als die bildenden Stoffe und die Art der Struktur (J. v. Charpentien).

Hornblende-Gestein-Lager; nicht im ältern, wohl aber in dem, mit Gneiß wechselnd vorkommenden, Granite.

Körniger Kalk; eine Eigenthümlichkeit des Granites der Pyrenäen; der Kalk, — an mehreren Stellen wechselnd mit theils feinkörnigem, theils großkörnigem und porphyrartigem Gr., der zuweilen sich schon eine schieferige Textur aneignet, — verschieden im Korne vom Großen bis zum höchst Feinen, fast Dichten; weiß, grau, selbst schwärzlich (durch innige Beimengung von Graphit). — Enthält manche Beimengungen.

So u. s. Hornblende-Xlle, Granat, silberweißen Climmer, Talk, mitunter smersgdgrün, Quarz, Flufsspath, Eisenkies in Pentagon Dodekaedern, faserigen Roth-Eisenstein, und stellenweise sehr häufig Graphit, in Blättchen und Xllen der Kernform (der Graphit nicht selten Neigung zum Schiefergefüge bedingend).

Der Kalk, in der Mächtigkeit wechselnd von 3 bis 8 Fuß und darüber (selbst bis 90 Fuß), ist scheinbar getheilt in Schichten von 3 bis 5 F. Stärke, und enthält untergeordnet 3 bis 4 Zoll mächtige Granat – und Epidotlager, auch, wiewohl minder häufig, schmale Schichten von Granit und von Gneiß.

Berge des Labourd, zumal zwischen dem Dorse Itzasson, am Eingange des Baigorry-Thales und dem Dorse Hellette auf dem Wege von St. Jean-Pied-de Port nach Bayonne; Süd-Abhang des Port d'Oo in der plaime de Monsero; Berg Méner im Cinca- oder Bielsu-Thale, oberhalb Gèdre, auf der Strasse von Gavarnie im Barège-Thal u. s. w.

Das Streichen des Kalkes jenem der übrigen Pyrensen - Felsarten gleich. — Entwickelt gerieben einen, dem Schwesel-Wasserstofigas ahnlichen, Geruch.

J. v. CHARPENTIER, Journal des Mines; XXXIII, 120 etc.

Graphit-Lager; nur selten; meist gemengt mit Eisenocker.

Magneteisen-Lager; XIIe und Illinische Körner, gebunden durch Quarz, Glimmer und Feldspath.

Brasilien (Serra de So. Antonio aò pe do Rio preto in Minas).

Eisenspath-Lager; sehr verschieden in der Erstreckung, zum Theil über 100 F., oft auch sehr unbeträchtlich, mehr Nieren und Nester; die Mächtigkeit bis 18 F. und darüber; der Eisenspath meist zersezt, röthlichbraun oder schwärzlich, begleitet von Eisenglanz, silberhaltigem Manganoxyd, Eisen- und Kupferkies; der umschließende Granit kleinkörnig.

Pyrenden (Berg Méner, nord-ostwarts und Berg Parletto ostwarts von Bielsa im Cinca-Thale).

Eisenglanz-Lager; im Gemenge mit Braun-Eisenocker; der Granit sehr feldspathreich und gewöhnlich in hohem Grade zersezt.

Pyrenaen (Coumme de la Raix unsern Castet im Soulan-Thale).

Ein großer Theil des Granites galt bis jezt als muthmassliches Aeltestes, als erste anschauliche Bildung der sesten Erde, mit welchem, da er die Unterlage sämmtlicher übrigen Felsarten, den Kern der Berge und zugleich ihre höchsten Gipfel ausmachen sollte, jede geognostische Zeit - Bestimmung aufhörte. Ein anderer Theil, von späterer Entstehung Zeugniss gebend, ruht auf Gesteinen, die, im Vergleich zu jenem ältesten Granite, als mehr oder weniger jünger gelten, und kommt auch mit denselben wechselnd vor. Ferner sindet sich der Granit als Ausfüllung gangartiger Räume, im Granit selbst, und in Gebirgsarten von verschiedener Natur, wie im Gneiss, Glimmer und Thonschieser u. s. w., endlich auch eingeschlossen in Lavenströmen und als Auswürfling von Feuerbergen.

Der, als ältester betrachtete, Granit (Ur-Granit) wird, seiner Tiefe halber, nur da getroßen, wo er die mehr oberflächliche Bedeckung des Erdballs durchbricht.

Die bildenden Stoffe des ältesten Gr. gelten als die ältesten unter allen Fossilien; ellein für das Vorkommen des Gr. in größter Tiese sind nur wenig Ersahrungen geboten. Der tiesste Berghau (Freiberg, Kuttenberg in Böhmen, Kongsberg u. s. w.) ist in Schieser-Gebilden gesührt, und nirgends wurde bestimmt bemerkt, dass der Schieser in der Tiese einen granitähnlichen Charakter annähme (Ströß).

Man will bemerkt haben, dass der neuere Granit im Allgemeinen nicht so viele beigemengte Theile ausnimmt, als der ältere, und ost ganz frei davon ist. Er soll wenig Quarz und vielen Glimmer haben, dagegen sich sehr erzreich zeigen, namentlich an Zinn.

Er soll besonders häufig durchzogen seyn von regellosen Quarz-Trümmero, keine Schichtung, wohl aber vielsache Zerspaltung bemerken lassen, und dubei sest immer abweichend und übergreisend gelagert erscheinen. — Nach Humsoldt ist, zumal in der neuen Welt, der Gr. um desto älter, als er keine Schichtung zeigt.

Auch der Granit, in welchem der Glimmer durch Talk oder Speckstein vertreten wird, so wie jener, der Chlorit führt und Hornblende-Theile eingemengt enthält, gilt als neuern Ursprungs-

Montolanc, St. Bernhard, Montrosa u. a. erhabene Cipfel der Alpenkette.

BROCHANT DE VILLIERS, Annales des Mines; IV, 293 etc.

Desgleichen der Granit mit untergeordneten Granulit-Lagern, mit Lagern kornigen Kalkes u. s. w.

Reichenstein in Schlesien; - Pyrenäen.

v. RAUMEN (das Gebirge Nieder-Schlesiens S. 18 u. 19) unterscheidet einem Zentral- und einen Gneifs-Granit. Jener ist ausgezeichnet durch rothgefärbten Feldspath, häufig regelvoll ausgebildeten Glimmer, sem same Spuren von Hornblende, gänzliche Abwesenheit von flaserigem Gefüge und Schichtung, Mangel an Climmerschiefer und körnigem Kalk, und geringen Erzreichthum; den sogenannten Gneifs-Granit charakterisiren: blaulichund gelblichgraue Färbung des Feldspaths, seltenes Erscheinen von krystallisir-

tem Climmer, Lager von Hornblende-Gestein, Wechesel-Lagerung von flacerigem und geschichtetem, mit körnigem ungeschichtetem Gestein, untergeordneter Climmerschieser mit Kalkstein - und Erzlageru.

Bouz zweiselt an dem muthmasslichen hohen Alter des Granites und glaubt nur der Gneiss und der Glimmerschieser seyen mit entschiedener Gewischeit als Glieder Ter Urzeit zu betrachten. Er sieht die Granite im Allgemeinen für neuer an, wie die meisten sogenannten Urgebirgsarten.

Granit mit Gneiss mehrmals wech selnd (Granit-Gneiss).

U. a. an der Schneekoppe im Riesengebirge, bei Menat in Auvergne

Da, wo kleinkörniger Cranit im Wechsel mit glimmerreichem Gneifse erscheint, wie namentlich im Thüringer Waldgebirge, sezzen, in gerader oder in gebogener Richtung, nicht selten von einer Gueifsschicht zur andern, theils sehr dünne Quer-Trümmer mehr oder weniger ausgebildeter Turmalin Gesteine nieder, denen sich Quarz, auch Eisenglauz, Eisenrahm us. w. beigesellen, auf solche Weise die getrenneten Lagen verbindend; auch umschliefst der Granit ähnliche, nierenformig gestaltete Massen.

Manche Geognosten betrachten den Granit, Gueiss und Glimmerschiefer als einer einzigen Haupt-Formation zugehörig und nur lagerweise geordnet nach ihrer Verwandtschaft (EBEL; HAUSMANN). Ein solches Ganzes scheint das Schleisisch-Mährische Granit-, Gneiss- und Glimmerschiefer-Gebirge auszumachen (K. v. OEYNHAUSER).

Granit, abweichend und übergreisend gelagert auf Gneiss und Glimmerschiefer.

Greifenstein auf dem Waldgebirge unsern Ehrenfriedersdorf im Erzgebirge (der Granit ziemlich grobkörnig, mitunter porphyrartig, von häufigen Quarz-Gängen und Trümmern durchzogen, ungeschichtet, in Platten zerspalten).

Granit (vielleicht mehr granitähnlicher Gneis), im Gneisse auf untergeordneten, aber mitunter sehr mächtigen und weit erstreckten, Lagern; das Gleichartige der Schichtung von Granit und Gneis nicht zu verkennen. Granit und Gneiss selten scharf geschieden, beide allmählig in einander übergehend.

Schweden; Norwegen; Schottland (Thal Strath-Farrar); Korsika (Gegend um Casta).

Der meiste, im Norden Europas vorkommende, Granit scheinbar einem jüngern Gebilde zugehörend, als jenes des ältern Gneisses, Glimmerund Hornblendeschiefers und selbst des körnigen Kalkes und Diorits:

Beobachtungen von L. v. BUCH und HAUSMANN.

Granit, in Puzzen von i bis 2 Zoll Größe im Gneiße; der Gr. mit dem Gneiße innig verwachsen und in denselben nach zwei Richtungen übergehend, während sie außerdem von einem dünnschieferigen, mehr glimmerreichen Gneiße umgeben sind.

Oberpfalz (Herzogau). Der auf Puzzen vorkommende Gr. ist meist der Verwitterung sehr widerstehend.

Bei allen Bestimmungen der gegenseitigen Alters-Verhältnisse zwischen Granit und Gneiss ist eine sorgsame Untersuchung nothwendig, damit nicht ein Gneiss, der schon ein mehr körniges Gesüge hat, sür Granit genommen werde. Granit, über Granulit gelagert, auch mit demselben eine Gebirgsmasse ausmachend.

Sachsen (Penig).

PUSCH, Taschenb. für Mineralogie; VI, 126 f.

Granit, über Glimmerschiefer gelagert und diesem geognostisch angehörend.

St. Gotthard; Reichenstein in Schlesien.

Granit, auf älterm Syenit ruhend, der zu verschiedenen Malen mit Glimmerschiefer wechselt.

País der Alpen am Brenner.

Granit, mit körnigem Kalk wechselnd.

Pyrenäen; Gebirge Chalanches im Isere . Depart.

Granit, um geben von Gneiss und Glimmerschiefer und getrennt von beiden Felsarten durch Schaalen eines Gesteins aus granit-ähnlichem Gemenge, aus Gneiss und Glimmerschiefer zusammengesezt.

Stockwerk zu Geyer im Erzgebirge.

Die Schaale führt den Namen Stockscheider.

Der Granit, höchst vielartig was Verhältnis, Verbindungsweise u.s. w. der bildenden Theile angeht, zeigt im Allgemeinen einen geringen Glimmer-Gehalt. Er wird von zahllosen Gängen durchsezt; die mit Quarz, Talk, Speckstein, Zinnerz, Wolfram, Eisen- und Arsenikkies u. s. w. erfüllt sind, und ist mit Zinnerz mehr und weniger stark imprägnirt.

TOELPE, bergmann Journal; 1789, 11, 978 ff. - G. BLOEDE, Taschenbuch für Mineralogie; X, 4 ff.

Granit, über Zirkon-Syenit und Porphyr gelagert.

Oestliches Ende des Sannesjös über Christiania.

Zirkon Syenit und Porphyr unbezweiselt dem sogenannteu Uebergangs-Gebirge zugehörig.

L. v. BUCH, Reise durch Norwegen v. s. w.; I, 138. 141.

Granit, auf und in Thonschiefer gelagert; die Scheidung beider Gesteine bestimmt und genau in derselben Richtung, wie die Schichten des Thonschiefers; der Granit eine zusammenhängende Masse, ungeschichtet, aber sehr zerklüstet.

Hörtekullen unsern Christiania (der Granit kleinkörnig, ohne eingemengte Hornblende, ohne Hornblende-Lager, nur mit Schichten noch seinern Granites, durch die Menge kleiner Climmer-Blätchen gran erscheinend; kein Gneis; Kielvigs-Eid in Finmarken (kleinkörniger Granit mit wiel Hornblende, in Gneiss übergehend, der nicht selten große und sehöme Granaten sührt, weiter, gegen Honningvogseid in Gabbro sich umwandelnd).

L. v. BUCH, Reise durch Norwegen u. s. w.; I, 118 u. 119; II, 82 u. 83.

Granit, auf und in Thonschiefer; Lagen Granit von geringer Mächtigkeit zwischen Thonschiefer-Schichten, der Thonschiefer unbezweifelt neuern Ursprungs, denn er umschließt auch Lager von Grauwacke, die indessen keine Spuren versteinter organischer Wesen zeigen. Erzgebirge Sachsens (zwischen Kausche und Niekern, bei Lockwis, Guechnis, Müglis u. s. w.).

A. H. v. BONNARD; Journal des Mines; XXXVIII, 302 etc.

Granit mit Gneiss und, wiewohl minder häusig, mit Glimmerschiefer, ohne bestimmte Ordnung, in der verschiedensten Verbreitung wechselnd mit einander, bald lagerweise, bald in größern, nicht selten mehrere Meilen sich erstreckenden Massen, unmittelbar auf Thonschiefer solgend.

Schweden und Norwegen, in den Seitensweigen der Haupt-Gebirgskette und in allen niedrigen Gegenden, wenn nicht eine Decke jüngerer Felserten jene Gebilde überlagert. Der Granit meist grob- und großkörnig, der Gneiß dick und wellenförmig flaserig, beide häufig in einander übergehend, als beigemengte Theile hin und wieder: Granat. Epidot, Titanit, Eisenkies. Magneteisen, Molybdänglanz, seltner Gadolinit, Yttrotantalit, Tantalit, Pyrophyselith.

HAUSMANN, v. MOLL'S neue Jahrb. der Berg - und Hüttenk.; I, 20. 21. 34.

Granit (Flöz-Granit, granite secondaire) dem Alpenund dem Jurakalk aufgelagert. Mit dem Gr. sollen, unter gleicher Lagerungs-Beziehung, Syenit und Porphyr erscheinen.

Südöstliches Tyrol (Thäler von Lasis (Asisio) und von Fassa; Recouro); der Granit durchaus ähnlich dem gleichnsmigen schönen Gesteine Aegyptens und mitunter (Cansocoli delle coste, Pedraszo) große Quarzmassen enthaltend, in welchen Turmaline eingeschlossen sind.

Granit, mit Achate führendem Mandelstein, über dem Kreide-Gebilde gelagert.

Grigno de la Piace; Cimadasta.

Beobacht, des Grafen MARZARI.

Granit-Gänge und Trümmer im Granit.

Häufig, die Mächtigkeit meist nicht beträchtlich, oft nur einige Zolle ausmachend, seltuer ein Lachter und darüber, die Erstreckung gewöhnlich unbedeutend. Der, die Spalten füllende, Grauit in der Regel von gröberem Kerne, als jener des Gebirges, besonders feldspathreich, zuweilen sogenanmter Schrift-Granit, Glimmer und Hornblende nur sparsam darin auftretend, häufiger Turmalin, Epidot u. s. w. beigemengt enthaltend; oder der Granit der Gänge und Trümmer kleinkörnig, durch einzelne Feldspath-Xila porphyrartig, jener der Gebirgsmasse großkörnig. Die Granit-Gänge durch sest von, mehr und minder mächtigen, mit Querz erfüllten Klüften, in derem Drusenräume sich Bergkrystalle und Amethyste ausgebildet haben.

Die granitische Gangmasse, zumal wenn sie quarzhaltiger als gewöhnlich, der Verwitterung mehr Troz bietend, wie das sie umschließende Gestein; daher Granit-Gänge aus dem zersezten Fels mehr und weniger weit hervorragend. Zuweilen auch der Feldspath aufgelößt zu Kaolin und die Gangmasse gemengt mit Mangan (Weyding in der Oberpfals).

Selten erscheinen die Granit-Gänge einzeln; gewöhnlich trifft man sie, oft mit einander parallel ziehend, seltner sich durchschneidend, zu mehreren vereinigt in demselben Gebirge.

Die Cranit Gänge scheinbar dem mehr gleichmäsig gemengten Gr. häusiger eigen, als jenem, der viele heigemengte Substanzen enthält, oder, darch stärkern Glimmer-Gehalt, in Gneiss übergeht (Pyrenäen).

Granit-Gange und Trümmer in Gneifs.

In der Mächtigkeit wechselnd von 6, 8, 10 und selbst 20 Zollen bis zu wenigen Linien (Gange von 3 bis 4 und 10 Fuss Mächtigkeit, wie u. s. im Ersgebirge Röhmens und auf dem Schottischen Eilande Rona, gehören den seltnern Ausnahmen an). Der Granit von mittlerem Korne und gleichförmigem Gemenge; zuweilen auch der Quarz mehr die Mitte der Gangmasse ausmächend. Feldspath, häufig sehr zersezt, in zolllangen Säulen-Xllen; und Glimmer in großen Blättern, meist nach den Seiten hin, jedoch leztere stets wieder untermengt mit Quarz-Theilen, auch der Glimmer auf einzelnen Punkten zusammengehäust und Stellenweise ganz fehlend. Seltner alle bildenden Stoffe des granitischen Gemenges mehr und weniger vollendet krystallisirt, besonders in der Mitte des Ganges. Dem Gneise näher, nimmt die Größe des Kornes ab, und nur der, gewöhnlich öfter auftretende, Glimmer erscheint noch regelrecht gestaltet. Von beigemengten Substanzen am häufigsten Turmalin führend, auch Granaten, Eisenkies (durch dessen Zertezzung die granitische Gangmasse bräun gefleckt erscheint) u. s. w., seltner Gadolinit, Pyrophysalith, Yttrocererit, Tantslit, Zinnerz, Beryll u. s. w.

Schwarswald; Oberpfals (Hersogau); hohes Isergebirge im Bunslauer Kreise Böhmens; Ersgebirge (Schneeberg, Eybenstock, Freiberg, hier zumal beim Dorse Dörrnthal); Walliserland (zwischen Mueville und la Barbe, am südlichen Rhone Dser); Schweden (Broddbo und Finbo unsern Fahlun, hier vorzöglich die erwähnten seltnern Einmengungen, Gadolinit u. s. w.); Schottland (Rona a. a. Inseln, hier namentlich mit Feldspath Xllen von 12 Zoll Länge).

Bruchstücke des gueisigen Neben-Gesteines trifft man in der Regel nicht in der granitischen Gangmasse eingewachsen.

In dem mit Thouschiefer wechselnden Gneifse sellen, u. a. in Schottland, keine Granit-Gänge vorkommen (MACCULLOCE).

v CHARPENTIER, Beobacht, über die Lagerstätte der Erre; 187 ff.; FREIESLEBEN, in v. MOLL'S Johrb. der Berg- und Hüttenk.: 1V, b. 84 u 85. REUSS, min. Bemerk, über Böhmen; 57 ff. v. VOITH, in v. MOLL'S Johrb. d. B u. H.; l. 16 ff. BERZELIUS, Afhandl. i Fysik etc.; IV, 148; V. 1 etc. HAUSMANN, Reise durch Skandinavien; V, 37 ff. BOUÉ, Essay gool. sur l'Ecose; 26, 32 et 33.

Granit-Gänge in Glimmerchiefer.

Zu mehreren parallel, und in ziemlicher Entfernung von einander niedersezzend; einige Fuss und drüber mächtig. Der Granit bald großkörnig, bald sehr seinkörnig und im Gemenge gleichartig (auf manchen Gängen der Art, soll der Feldspath mehr Bindendes der Gemengtheile seyn und der Quars weniger in scharsen und spizzigen, als vielmehr in etwas abgerundeten Körnern erscheinen). Nicht erzsührend, wohl aber werden sie durchsezt und verworsen von Metall-Gängen.

Fastenberg zu Joh. Georgenstadt im Ersgebirge; Wiessenburg unsern der Glücksbrunner Kobaltgrube in Thüringen; Norwegen (Skutterud) u. s. w.

v. CHARPENTIER, min. Geograph. d. Kurtachs. Lande; 261. JORDAN, min. Reise-bemerk.; 62. HAUSMANN, Reise nach Shand.; 11, 89.

Besonders denkwürdige Verhältnisse bieten manche im Glimmerschiefer außenzende Granit-Gänge in Schottland (s. u. a. jene bei Garciemore im Drummond-Thale, dann die zwischen dem Thale Catacol und dem Berge Tor-Nion unsern Ransa, auf der Insel Arran u. s. w.).

BOUE, Essai géol. 59 etc.

Granit-Gänge in älterem Thonschiefer.

Von einigen Zollen bis 1 und 2 Fuss und darüber machtig und Zertrummerungen, auch Auskeilungen zeigend, wie andere Gange. Der Granit, wo er den Thouschiefer begrenzt, sich zuweilen adernweise in diesem verbreitend. Bruchstücke von Thouschiefer eingeschlossen in der granitischen Gangmasse. An beiden Seiten leicht ablösbar vom Gebirgs Gestein. Der Granit meist von kleinem, feinem Korne und ziemlich gleichem Gemenge; zum Theil mürbe, aufgelöfst. Die Erzführung zweiselhaft, etwas Braun-Eisenstein ausgenommen.

Erzgebirge (Fastenberg zu Joh. Georgenstadt); Voigtland (Sparenberg); Alpen (Vallorsine); Cornwall (Thouschole).

v. CHARPENTIER. Beobscht. über die Lagerstätte der Erze; 183 ff FREIESLEBEN, 2. a. O.; 47. SAUSSURE, Voyages; I. 532. A. MAGENDIE, Thomsons Annals of Phil. 111, 383.

Die Granit Gänge im Gneisse, so wie jene im Glimmer- und Thouschieser, sind, in manchen Gegenden, unter dem Namen Sand- oder Strichgänge bekannt.

Granit - Gänge in Hornblende - Gestein (oder Hornblendeschiefer?)

Westliche Inseln Schottlands, der Feldspath der granitischen Gangmassen mituuter in zierlichen XIIen.

Sie führen zum Theil Apatit , Beryll , Eisen - und Arsenikkies, Crauat, Epidot u. s. w. so u. a. im Steinbruche Four - au - Diable unfern Nantes.

Bruchstücke von Graniten sind u. a. in den Lavenströmen Mexikos enthalten; so namentlich in jenen der Eruption vom 29. September 1759.

Als Auswürfling von Vulkanen wird der Gr. am Vesuv gefunden; eine Erscheinung, die namentlich bei frühern Eruptionen wahrgenommen worden. Er trägt, in solchem Falle, oft nicht die geringste Spur des Einwirkens vulkanischer Gewalten.

Die Formen-Verschiedenheit granitischer Gebirge beruht theils auf der ursprünglichen, zur Zeit der Bildung ihnen gewordenen, Gestalt, theils auf dem Intensiven im Zusammenhange der bildenden Stoffe des Gesteines, mehr oder minder großen Widerstand für zerstörend einwirkende Kräfte bedingend. Eine Vereinigung beider Verhältnisse hat die malerischen Formen hervorgerufen, die große Mannichfaltigkeit von Umrissen, auf welche eingeschlossene Lager und Gänge, Schichtenlagen u. s. w. noch vielartigen Einfluß geübt.

Hohe Granitberge zeigen in den Verhältnissen äußerlicher Gestaltung, insofern jüngere Ueberlagerungen ihnen nicht das Eigenthümliche ihres Charakters entzogen haben, eine bewunderungswürdige Mannichfaltigkeit. Sie sind meist schroff; die Gipfel spizzig, zackig, kahl, vegetationslos,

zum Theil bedeckt mit ewigem Schnee und Eis, häufig eigentliche Hörner und Nadeln, einzeln, zu zweien gabelförmig, auch zu mehrern reihenweise verbunden, oder Ruinen ähnliche Pfeiler, ein veraltetes Ansehen tragend, stets den Einsturz drohend; gewaltige Pyramiden in umgekehrter Lage, unten schmäler als oben. Der ganze Kamm zähnig. gezackt, mit vorstehenden Felsengruppen, den Resten ehemaliger größerer Berghöhe. Die Wände prallig, steil abgeschnitten, senkrecht, nackt, mit vorspringenden Felsen, deren Trümmer den Abhang überlagern. Die Thalgehänge tief gefurcht, mit isolirt hervorragenden zerrissenen Klippen, besezt mit Massen, ausgezeichnet durch wilde zertrümmerte Gestalten, mit Kuppen, nach allen Seiten steil abfallend. und mit mannichfach geformten, kleinen schroffen Felsen, die thurmähnlich bervorragen aus den Berggipfeln, oder überdeckt mit gewaltigen abgerundeten Massen. Die Felsthäler wild, tief, engsohlig, meist nicht weit erstreckt, aber von beträchtlichem Abfall, steil, sehr gewunden und nach den verschiedenartigsten Richtungen das Gebirge durchziehend.

Hohe, steile granitische Felsen sezzen häufig senkrechte Flus Ufer zu-

Zumal die im Zerstörungs Prozesse begriffenen Granit Parthieen haben ein wildes, zerrissenes Ansehen. In andern Fällen aber mildert die Verwitterung die Rauhheit der Gebirgs Oberstäche, indem sie die Gehänge mit Bruchstücken überdeckt, die hervorstehenden Klippen abrundet u. s. w.

Die gewaltigen Felsen, womit der Kamm vieler granitischer Hochgebirge besezt ist, oder die hervorragen aus den Abhängen, aus gerundeten, auf einander gethürmten Massen bestehend, sind theils nicht mehr in ihrer natürlichen Lage, oft nicht mehr auf ihrer frühern Lagerstätte.

L. v. BUCH geognoat, Beobacht.; I. 19. FREIESLEBEN Bemerkungen über den Harz; 11, 6. 268 ff.

An manchen Felsen bildet die wundersame Lage der Blöcke Höhlen, tief eingehende Klüste, ganze unterirdische Gänge, wie z. B. am Kynast auf dem Riesengebirge (L. v. Buch).

Minder erhabene Granit - Gebirge haben sanfte Umrisse. Einzeln hervorragende Berge und Hügel wechseln mit sehr allmählig ansteigenden Höhen, welche in ausgebreitete Ebenen sich verlaufen; eine reiche Vegetation findet leise Abhänge. Die Bergzüge erscheinen einander verbunden in sanft sich hinziehenden Schlangenlinien; die Hügel rundkuppig (obwohl fast stets spizziger und isolirter, als namentlich die, in anderer Beziehung dem Gr. so nahe stehenden Gneiß-Erhöhungen), geschieden durch Wannen und Mulden; die Rücken flach, lang gezogen, meist ohne herausragende Felsen entblößten Gesteins. Die Gipfel nicht selten mehr und weniger abgeplattet. Die Abhänge bauchig, oder schwach vertieft, nur hin und wieder steile Abstürze und Klippen und kleine Kegelberge mit gerundeten Gipfeln. An den Seiten flache Furchen, Schluchten und Wannen, herabziehend zwischen rundlichen Erhabenheiten. Der Fuß sanft ansteigend und weit sich verbreitend. Thäler und Becken flach, weit.

In manchen Gegenden (wie u. a. im Thale des Duero unsern Roriz in Portugal) die Verschiedenheiten äußerlicher Gestaltung granitischer Berge im Zusammenhange mit den Struktur-Verhältnissen des Gesteins; der grobkörnige Granit mit sehr überwiegendem Feldspath-Gehalt, ausgezeichnet durch große, massige, gerundete Berge; die Berge, von kleinkörnigem Gr. gebildet, wild, schroff, mit Nadeln und Hörnern besezt u. s. w.

v ESCHWEGE, Nachrichten aus Portugal u. s. w. herausgegeb von ZINKEN. 25.

Auch Klüfte und Spaltungen, von welchen Granit-Gebirge auf so vielartige Weise durchzogen werden, wirken sehr ein auf das Mannichfache ihres Physiognomischen.

Auf ihren Rücken bilden Granit-Gebirge nicht selten weitgedehnte, unwirthbare Bergebenen, Platteformen, bezeichnet durch
winzelne Hervorragungen, große, unförmige, mehr und weniger
zerrissene Massen, Felsen, die äußerer Zerstörung besser zu widerstehen gewußt.

Pyrenäen (zumal der Col de la Marguerite, nordwärts von Prades, der Col du Pla de Guillème zwischen Vernet und Prats u. s. w.). Asien, mamentlich im Königreich Kaschimir (PALLAS betrachtet diese Hochebene als die Wiege des Menschen-Geschlechtes); die Khamies-Berge im Lande der Namaquas u. s. w.

Die Platteformen mit den Thaltiefen häufig durch terrassenförmige Abhänge verbunden.

Viele dieser Hochebenen zeigen kesselartige Vertiefungen, die, wenn sie ein mildes Klima erreichen, zu Zeiten mit Wasser erfüllt sind, und Bergseen bilden, außerdem aber Eis und Schnee bewahren. Fast alle sind überdeckt mit einer ungeheuern Menge mehr und weniger abgerundeter Granit-Blöcke.

Der Granit gehört zu den vorzüglich häufig verbreiteten

Felsarten, zumal was die Erzeugnisse der sogenannten Urzeit angeht, von welchen ihm, den Glimmerschiefer etwa ausgenommen, kein anderes Gestein in jener Beziehung gleich zu stellen seyn dürfte.

Er sezt, besonders da, wo er herrschend auftritt, ganze Massen zusammen, und erscheint, wie auf den Höhen der Gebirgsrücken, so in den Tiesen der Thäler, frei ausstehend zu Tage. Zugleich mit Glimmerschieser, Gneiß u. s. w. vorkommend, bildet er häufig die rundlichen Erhabenheiten des Landes, die eigentlichen Berge und Hügel, während die Glieder der Schieser – Formation gewöhnlich die Vertiesungen füllen, Becken, Mulden, Wannen u. s. w.

In den Gebirgen der Bergstrasse und des Odenwaldes spielt der Gr. keine unwichtige Rolle; aber nur sparsam im Ganzen, und sast nie an erhabenen Stellen, geht er zu Tage aus, namentlich um Heidelberg decken ihn stets mächtige Ueberlagerungen von rothem Sandstein, auch von rothem Porphyr.

Im Schwarswalde herrschen Granit und Gneiss vor; der Granit zumal macht die Hauptmasse des Gebirges aus. Beide Felsarten erscheinen besonders am West Abhange srei ausstehend. Die höchsten Kuppen, die tiessten Stellen sind aus Granit gebildet, der alle Kennzeichen der Abstammung aus zwei verschiedenen Eutstehungs-Zeiträumen trägt (Selb).

Auf dem Harze nimmt der Gr. die höchsten Stellen ein; der Brocken und die Gebirgsrücken und Kuppen, jenen erhabensten Punkt kreisförmig umgebend, bestehen daraus. Ebenso findet man ihn in Tiefthälern wieder, in schrossen Wänden jüngere Gebilde durchbrechend u. s. w.

Als Kern des Hars-Gebirges darf der Granit wohl in beinem Falle gelten.

Die höchsten Rücken des Thüringer Waldgebirges sind aus Granit, Porphyr und Thonschiefer zusammengesezt, der Gr. erscheint sumal am südlichen Abhange, vom westlichen Ende gegen Franken zu; auf der Thüringischen Seite zeigt er sich nur in einigen Hochthälern um den Inselsherg und wird im Westen überdeckt von gewaltigen Climmerschiefer Massen, und einem sehr ausgedehnten Porphyr Gebilde (Hxim, v. Horr).

Die Hauptmasse des Fichtelgebirges ist Granit; er bildet die erhabensten Punkte beider Hauptarme dieser Bergkette, und könnte, nach den Einsenkungen, die man an den Schichten nahe stehender Gneise und Glimmerschiefer wahrnimmt, für sehr alt gelten, für die Grundlage der übrigen Formationen; aber die Dioritlager und das Zinnerz, was darin zerstreut vorkommt, erregen, nach der Anslogie der zinnhaltigen Granite Sachsens, Zweisel gegen sein hohes Alter (Humboldt).

Das Riesengebirge ist meist eine Kette granitischer Berge. Im nördlichen Böhmen geht der Granit nur stellenweise zu Tag aus (und ist wahrscheinlich dem Gneisse ausgelagert), mehr zusammenhängend stellt er sich um Joachimsthal dar u. s. w.

Im südwestlichen Erzgehirge, so wie in der Umgegend von Ereiberg, scheinen die ganzen mächtigen Berggruppen auf ziemlich ausgedehnten Granit-Gebilden zu ruhen, besonders südwärts; nach Osten hin ist der Gr. theilweise überlagert mit Gesteinen jüngerer Entstehung. An andern Punkten des Erzgebirges wird der Granit, ruhend auf Glimmerschiefer, wechselnd mit Thonschiefer, auch diesem aufgelagert gefunden; ferner sezt er stehende Stöcke im Gueilse zusammen und kommt auf Gängen darin vor.

Diese mannichfachen Lagerungs Berjehungen deuten auf höchst verschiedenartige Bildungsfristen des Gesteius im beschränkten Gebiete desselben Gebirges, und jeder dieser Granite, abstammend aus ungleichen Entstehungs-Zeiten, trägt mehr und weniger ihm eigenthunliche Merkmale.

In den Alpen sind fast alle Berge, über die Fläche des Gotthards sich erhebend, granitisch, desgleichen fast alle weit über die Schneegrenze hervorragende Spizzen; aber die zu Tag ausgehenden Granit-Parthieen sind demnoch zum Ganzen der gewaltigen Bergkette in mehr untergeordneten Verhältnissen, denn ungeschtet man dem Gr. von Genf bis Jerea, auf eine Weite von 85 geographischen Meilen folgen kann, so bildet er, frei ausgehend, doch nur etwa den zehnten Theil der Gehirgsmasse. Stellenweise ist das Urgebirge bis zu ausserordentlicher Höhe überdeckt durch ausliegende Formationen. An der Nordseite der Alpen sezzen jene Gebilde Gebirgestücke von 10 bis zu 12000 Fuss Höhe zusammen; an der Südseite aber senkt sich das Urgebirge bis in die tiesem Gegenden, die ausgelagerten Formationen machen nur schwache Gebirgsketten aus (Escaza).

Das südöstliche Frankreich besteht meist aus Gr. u. a. Urgesteinen (Albigeois, Rouerque, Gévaudan, Vivarais, Dauphiné, Forez, Limousin, Ausergne, Lyonnais, Marche, ein großer Theil von Bourgogne). Im mittlern Theile des Reiches überdecken ihn Kalk-Gebilde; aber mehr nach Westen tritt er wieder frei hervor und zeigt sich ferner an der Ostgrenze in den Vogesen u. s. w. (D'Aubuisson.)

In den Pyrenäen ist der Granit (unter den, im Verhältnis zu andern Bergketten nicht sehr verbreiteten, Urselsarten die am meisten ausgedehnte) zumal auf dem nördlichen Abhang vorhanden und steigt satt bis zum Gebirgskamm hinaus. Er scheint eine eigene, besonders in der östlichen Hässte der Pyrenäen, deutliche Kette zusammenzusezzen, oder vielmehr eine Reihensolge von Hervorragungen, deren einzelne Gipsel zuweilen den Kamm der Zentralkette an Höhe übertressen, ist häusig durch jüngere Ueberlagerungen dem Auge entzogen und gibt, durch manche, ihm zustehende Eigenthümlichkeiten, zu erkennen, dass er im Allgemeinen dem neueren Granit-Gebilde angehöre (v. Chareketten).

In Ungarn findet sich der Gr. fast stets mit Gneiss, nur selten sezt er für sich mächtige Massen zusammen. Von Presburg bis zur Mährischen Grenze; der Krioan in der Ostrazkischen Berggruppe; die erhabensten Bergspizzen im Tatra-Gebirge (Bzudant).

In Schweden und Norwegen tritt der Gr. nur selten selbstständig auf; meist ist er dem Gneisse untergeordnet.

In England zeigt der Cr. eine nicht unbedeutende Verbreitung, und in Schottland sezt er das Hochgebirge Bremar zusammen, den Kern der Grampian-Berge u. s. w.; ferner einen Theil von Aberdeenshire, so wie von den Inseln Arran, Mull (Ross), Pomona u. s. w.

Vielleicht gibt es keinen , oder wenig altern Granit in Schottland (BOUE).

Granit-Geschiehe von sehr ansehnlicher Größe, ähnlich denen einiger Gegenden Cornwalls, so wie jene der Wicklaw-Berge in Irland, umliegen den Ulswater-See.

In Afrika erfüllen die ursprünglichen Fels Gebilde sehr große Räume. Aufwärts des Nilstromes finden sie sich zumal und scheinen begrenzt durch eine Linie aus S. O. nach N. W. gedacht, jenseit welcher sie nach Nubien und Abyssinien sich verzweigen. Das Atlas-Gebirge dürste großen Theils daraus hestehen; am Vorgebirge der guten Hoffnung trifft man sie wieder, wo der Gr. namentlich den Fuss des Tafelberges ausmacht.

Der bedeutendste Theil der Uralischen und Altaischen Gebirge Asiens besteht aus Cr., desgleichen das Himalaya-Gebirge, die Nordost-Grenze Bengalens u. s. w. Im nördlichen Amerika nehmen die Urgebirge einen Baum von höchstens 10 bis 40 Meilen Breite ein, längs dem östlichen Abhang der Bergeketten in den oereinigten Staaten und der Granit tritt im Ganzen äuserst sparsam frei zu Tag aus, so, das er gleichsam nur den östlichen Saum abgibt, indem er die Uebergangs-Gebilde unterteust, welche längs der Küste hinziehen (Maclunz; Cleavelland). Aber nirgends erreicht er eine bedeutende Höhe. — In Mexiko trisst man ihn bloss an den Küsten von Acopulco; aus der großen Hochebene überdecken ihn ungeheure Porphyr-Massen. — Ungesahr unter gleichen Verbältnissen zeigt sich der Gr. aus den Anden im südlichen A.; in weniger erhabenen Bergen, um Venezuela, Parimau.s. w., ist er sehr verbreitet; er senkt sich hinab in die Ebenen und bis ans Meeseuser (Küsten von Peru, User des Orinoko u. a. G.). An höhern Stellen überlagern ihn andere Gesteine, Gneis, Climmerschieser, Trachyt u. s. w., oder es erscheint der Granit ruhend auf älterm Goeisse; nie erhebt er sich sieber 12,000 Fus. (v. Humbold). — Die südlichsten Klippen des Feuerlandes bestehen aus Gr. — Der Kern Brasiliens, das eigentliche Hochland bildend, besteht aus Granit und seinen nächsten Verwandten, Gneiss, Glimmerschieser, Syenit. Der Granit sindet sich in Höhen von 3,500 Fus., er erscheint auch an niedern Küsten; so bestehen namentlich viele dem Festlande nahe Inseln daraus, wie z. B. Ilha grande, S. Sebastiaö u. s. w. (v. Escawzez).

Die Oberfläche granitischer Massen, dem Einwirken des Blizzes ausgesezt, wird mit einer bis 1 Linie dicken Rinde von ziemlich gleichartigem, blasigem, weißem, nur hin und wieder lichtegrün gefärbtem Schmelz überdeckt. U. a. bei Limoges beobachtet durch Herrn ALUAUD.

2. Syenit.

Namen nach der Stadt Syene, dem heutigen Essen oder Assuan, in OberAegypten, zuerst durch Werner der Felsart beigelegt, in der Meinung, alle
Aegyptische Obelisken, in Rom ausbewahrt, enthielten Hornblende. Wan
(Foss. Aegyt. musei Bergiani, 1794, p. 6 et 48) hat dargethan, dass jene
Denkmale alterthümlicher Kunst aus wahrhastem Granit bestehem (A. v.
Humboldt). Einer Steinart, und zwar einer mehrsarbigen (ποικίλος) die von
Syene und aus der Gegend kam, erwähnt wohl am frühesten Theoremast de
lapidibus, cap. 34, p. 695 ed. Schneider. Strabo (L. XVII, p. 1172, p. 608
etc nach der Ausgabe von Teschucke) sand, zwischen Philae und Syene,
große Felsblöcke, die er als hart und schwarz beschreibt, und beisügt, man
versertige Mörser daraus.

Syenit ist das Material, woraus viele Denkmale der alterthümlichen Zeit gefertigt worden. Schon die Aegypter benazten das Gestein zu Bildenlen. bäufiger aber zu Obelisken, der Sonne, oder dem Andenhen thatengroßer Könige gewidmet und mit Schriftbildern bezeichnet. Die bekennte Riesensiale am Feliberge unsern Ausrbach in der Bergstrasse besteht aus Syenit; auch die im Schlosse zu Heidelberg bestadlichen, angeblich aus Kniser Karl des Großen Pallast zu Ingelheim gebrachten, kolossalen Saulen and aus jeger Felsarg gearbeitet.

a. Gemeiner Syenit.

Syn. Sinait; Syénite; Roche amphibolique, Granitelle und Rapakiei wum Theil.

v. Humboldt ¹, d'Aubuisson de Voisins ², J. Bruhrer ³, Cer. Zimmermann ⁴, M. v. Flurl ⁵, Reuss ⁶, A. H. de Bonhard ⁷, K. v. Raumer ⁸, Beudart ⁹, A. Boué ¹⁰, Hausmanh ¹¹, M. v. Engelhard ¹².

- s. Geognost Versuch; 80 u. 83; 138 ff.
- 2. Traité de Géognosie; II. 19 etc.
- 3. Handb. d. Gebirgek.; 118 ff.
- 4. Darstellungen aus der Mineral. n. s. w.; I, 63.
- 5. Beschreib. d. Gebirge v. Baiern ; 501 ff.
- 6. Min. n. bergmann. Bemerk. über Bohmen; 139 ff.
- 7. Journ. d. Min.; XXXVIII, 289 etc. 308 et 309,
- 8. Goognust. Fragmente; 25 ff.
- 9. Vorage min. en Hongrie; III, 67 etc.; 14 393 etc.
- 10. Essai géognostique sur l'Ecosse; 14 etc.; Jeurn. de Physique; XCIV, 311 et 312.
- 11. Reise nach Skandinavien; V. 183 ff. 19. Darstellungen aus dem Felegebäude Rusp: lande; 1. Liefer 18, 29 u. a. a. O.

Die bildenden Theile, Feldspath, seltner Feldstein, und Hornblende, sind, im körnigkrystallinischen Gefüge, einander fest und innig verbunden.

Das Gemenge meist fester, als jenes des Granites.

Der wesentliche Antheil, den die Hornblende nimmt an der Zusammensezzung dieses Gesteines, dient als Unterscheidungs-Merkmal desselben vom Granit, zumal in jenen Fällen, wo das syenitische Gemenge auch Glimmer und Quarz führt.

Uebrigens zeigt der S., was Natur und gegenseitiges Verhältniss der Bestandtheile betrifft, zehlreiche Abanderungen und nimmt nicht selten einen wahrbast granitischen Charakter an.

Ueber die Unterscheidungs - Merkmale swischen Syenit und Diorit, S. Diorit.

Einem Theile der geognostischen Schule Frankreichs gilt der Syenit nicht als eigenthümliche Felsart, sondern diess Gestein wird als ein Granit betrachtet, in welchem der Glimmer zufällig durch Hornblende vertreten wird und mit dem Namen Granite amphibolique oder Gr. sienltique bezeichnet.

Gemeiner Feldspath; roth, wenigstens röthlich, dann graulich- oder grünlichweiß; zuweilen mit schönem himmelblauem Farbenspiel und mit dem eigenthümlichen, den Adular - F. bezeichnenden Perlmutterschein.

Nicht selten eine dieser Farben vorherrschend in den Syeniten gewisser Gebirge; die rothe in Sachsen, die graulichweisse in Ungarn u. s. w. Mitunter auch verschieden gefärbte Feldspathe, rothe und weise, oder rothe und grüne, in einem S. — Der dem Adular nahe stehende F., theils mit einem gewissen glasigen Ansehen, p. a. in den Cuchullin - Bergen Schottlands.

Manche dunkle, graue und grünliche, Färbungen des Feldspaths rühren von, demselben mehr und weniger innig beigemengten, Hornblende - Theilen her.

Per Aegyptische Syenit mit rothem Feldspath ist den Alterthums - Forschern unter . den Namen Granite rose, Gr. Egyptisc bekannt.

Der Feldspath mancher Syenite nähert sich dem Feldstein, geht auch vollkommen in denselben über.

Grobe, kleine, auch feine krystallinische Körner; dann regelmäßig ausgebildet, einzelne F. Xlle, mitunter von zwey Zoll im Durchmesser, zerstreut in der Gesteinmasse (porphyrartiger S.; S. porphyroide); seltner zeigt sich der größere Theil des, im Gemenge vorhandenen Feldspaths xllisirt, mehr und weniger vollkommen.

Erzgebirge Sachsens (Altenberg).

Einzelne Feldspath-Klle, zerstreut im höchst innigen und seinkörnigen, dem sreien Auge nicht mehr erkennberen, Gemenge aus Feldsp und Hornbl. bezeichnen den sogenannten Syenit-Porphyr, Parphyre sydnitique. (Sachsen, Frauenstein; Ungarn, das Nagy-Ager-Gebirge; Siebenbürgen; Bannat.)

Porph yrartiger Syenit und Syenit-Porphyr weichen von einander nur ab in der, mehr oder minder großen, scheinbaren Gleichartigheit der Grundmasse, welche die Feldspath - Alte aufnimmt.

In Drusenräumen treten zuweilen die F. XIIe besonders deutlich hervor; sie überkleiden die Wände.

Manche F. Xlle enthalten kleine eingewachsene Hornblende-Parthieen u. s. w.

Hornblende; dunkel lauchgrün, graulichschwarz, schwärzlichgrün.

In den verschiedenen Theilen eines Gebirges verschiedenartige Färbung der H.; die dunkelgrünen Nuanzen scheinbar mehr dem grobkörnigen S. eigen.

Auf den Kluftflächen zuweilen gelb angelaufen.

Je seldspathreicher der S. um deste lichter nicht selten die Färbung der Hornblende-Theile (so z. B. stellenweise im Gebirge um Averbach).

Kleinere und größere xllinische Parthieen, nadelförmige Gestalten, büschelweise und sternartig zusammengehäuft, seltner ausgebildete Hornblende-Xlle und diese meist überaus scharf gesondert vom Feldspathe.

Nicht häufig die H. Xlle und Nadeln nach einer Richtung im Feldspathe liegend, oder in der ganzen Masse so vertheilt, dass ihre Außensläche der Spaltungs - Richtung des Gesteines parallel ist.

Ausgezeichnete Hornbl. · Xlle u. a. in den Syeniten um Hodritsch bei

Schemnis, wo ihre Vertheilung im seldspathreichen, mit wenigem Quarz gemengten, Syenit ein porphyrartiges Gesuge hervorrust.

Zuweilen sind die Kanten der H. Xlle abgerundet.

So namentlich in den Syeniten der Gebirge im Südosten von Colombo auf Zeylan.

Stellvertreter bildender Theile sind: Hypersthen statt Hornbl. (Syenite hypersthénique); Glimmer statt Hornbl. (granitartiger S.; S. granitoïde).

Hypersthen; roth, grau, mit metallischem Glanze; krystallinische Zusammenhäufungen und Xlle.

Vorkommen besonders in den Cuchullin-Bergen Schottlands.

Die Hypersthen-Xile (nach Mac Culloca der Kernsorm auständig) von a Zoll Lange bis zur Größe eines Nadelkopses; im leztern Falle soll der Syenit leicht zu verwechseln seyn mit manchen Dioriten.

Hypersthen zuweilen im Feldspath auf disselbe Art vertheilt, wie 'Quarz im sogenannten Schrift-Granit.

Mit dem Hypersthen nicht selten zugleich Hornblende eingemengt.

Glimmer; am häufigsten schwarz; in manchen Gebirgen die Hornblende vertretend, jedoch meist nur beschränkt auf einzelne Bänke.

Zumal in den Syeniten Aegyptens erscheint der Glimmer und zuweilen in solcher Menge, dass die Hornblende davon ganz zurückgedrängt wird.

Gefüge grob-, klein-, auch feinkörnig, häufig von mittlerm Korne, theils mit geringerer oder grösserer Neigung zum Schieferigen (Syenitschiefer; Syenite schistoïde).

Im leztern Falle sammelt sieh die Hornblende oft in grobkörnigen Lagen an, die ein, mit Feldspath-Theilen durchflochtenes, dickschieferiges Gefüge zeigen. Jene Lagen oder Streifen folgen einander in größern und kleinern Abständen.

Oberpfalz; Baierisch-Böhmisches Waldgebirge; Val Canaria.

: Dem Syenitschiefer ist zuweilen Strahlstein beigemengt, auch erscheinen darin Feldspath-Massen, die äußerst zurte Strahlstein-Nadela umschließen.

Bei etwas ausgebreitetem Umfang der Felsart, das Korn nur selten von gleicher Beschaffenheit, sondern öftern Wechsel zeigend.

Die Grobkörnigkeit, welche bei manchen Graniten gefunden wird, erreicht der S. gewöhnlich nicht.

Mit abnehmender Größe des Kornes, wo Feldspath und Hornblende meist ein ziemlich gleiches quantitatives Verhältniß zeigen, verliert das Gemenge an Deutlichkeit, so, daß die bildenden Theile, mehr in einander versließend, schwieriger unterscheidbar sind. Gegend um Bickebach in der Bergstrafse.

Manche feinkörnige Syenite erhalten dadurch ein fremdartiges Ansehn, dass sie mit Eisenoxyd sehr durchdrungen sind (v. Horr).

Spitterfall unsern Nesselhof an der Strasse zwischen Tambach und Schmalkalden, im Thüringer Waldgebirge; das syenitische Gestein wird hier von Kalkspath - Adern und von Adern eines grün gesärbten Quarzes durchsezt.

Selten hat eine fast lagenweise Verbindung der Gemengtheile statt.

Die unvollkommen körnige Textur nähert sich dem Flaserigen des Gneißes.

Kordilleren.

Feldspath ist in der Regel der vorwaltende, Hornblende der bezeichnende Gemengtheil; oft findet sich auch das quantitative Verhältnis beider ziemlich gleichmässig.

Manche S. bestehen fast bloss aus Feldspath; so namentlich die sogenannten porphyrartigen S. Sie enthalten die Hornblende nur eingesprengt und in nadelförmigen Säulen, wozu nicht selten sich Glimmer gesellt in einzeln zerstreuten kleinen Blättchen, welche zuweilen in längliche Flecken versammelt sind; theils auch zeigen sich dieselben ohne Glimmer, aber mit häufig beigemengtem Quarze in Körnern und in, nicht selten an Ecken und Kanten scheinbar abgerundeten, undeutlichen Xllen (Frauenstein in Sachsen).

Oder es tritt die Homblende vorherrschend auf (Gegend der Halsbrücke unfern Freiberg, Eberstadt in der Bergstrasse); macht auch wohl die Hauptmasse aus und in ihr findet sich der Feldspath in Xllen eingewachsen, oder in scheinbar abgerundeten Stücken. Indessen gehören solche Erscheinungen mehr zu den Anomalieen des Gesteines.

Der Syenit umschließt bald nur sehr wenige beigemengte Theile, bald trifft man als solche, sparsamer und häufiger, einzeln, auch zu mehrern zusammen in derselben Masse: Quarz, Hypersthen, Glimmer, Chlorit, Strahlstein, Epidot, Wernerit, Zirkon, rothen Granat, Titanit, Rutil, Eisen- und Leberkies, Magneteisen, Bleiglanz, Gediegen Kupfer.

Hypersthen; zuweilen die Hornblende vertretend, erscheint in andern Syeniten mehr zufällig.

Unter solchen Verhältnissen angeblich auch am User des Smälingen-Sees in Schweden und zu Ounartorsoak auf der Insel Disko in Grönland. Monode allinische Parthicen . tombachbraun und mit lebbaftem Schillern, die mitunter für flyperathen angesprochen wurden, dürften vielleicht ein inniges Gemenge seyn aus Hornblende und Glimmer.

Quarz; graulichweiß, Körner, meist schwierig zu erkennen, indem sie eingehüllt sind von der übrigen Masse, seltner Bipyramidal – Dodekaeder.

Obwohl nur zusällig und namentlich dem seinkörnigen Syenite nicht eigen, doch in mauchen Gegenden so häusig, dass der Quarz dem Feldspath im Quantitativen nicht nachsteht (Felsberg unsern Auerbach in der Bergstrasse). Zuweilen das Gemenge aus Feldspath, Horoblende und Quarz mit dem reinen, nur aus den eigentlichen bildenden Stossen zusammengesezten Syenite auf kurzen Entsernungen wechselnd (Rennstieg und Bommelhauk im Thüringer Walde). Die quarzigen Einmengungen da zunehmend, wo die Hornblende nach und nach zurücktritt (Gegend um Schemnis).

Der mit wenigen Quarz-Körnern gemengte Syenit; zumal jener, welcher unter den alterthumlichen Kunstschätzen Roms gesunden wird, zuweilen mit dem Namen Granitons bezaichnet.

In den Drusenräumen der Felsart scheidet sich der Quars mitunter in, meist sehr kleinen Xllen aus (Var. N°. 3; Quars prismé).

Glimmer; tombackbraun, speisgelb, braunlichschwarz, silberweiß; kleine Schuppen, einzeln zerstreut, oder zu mehrern gruppirt, auch Blättchen.

Gleichartig vertheilt im Ganzen des Gemenges, oder nach parallelen Lagen (Gorksheimer Thal bei Weinheim); nicht selten auch der Hornblende verbunden, oft eingewachsen zwischen ihren Blättern (Felsberg bei Auerbach); oder Hornbl. innig gemengt mit Glimmer, so. daß die Unterscheidung beider mühsam ist, und das Gemenge bald stellenweise sast ganz ohne Feldspath (Birkenauer Thal bei Weinheim) erscheint, bald in dünnen Lagen wechselnd mit Feldspath-Theilen.

Häufig mehr zusällig, besonders im Syenite von seinem Korne. In manchen Gegenden nur da austretend, wo der S. über Gneise gelagert austritt; der Glimmer-Gehalt in solchem Falle zunehmend, je schieferiger die Textur wird. Mit abnehmendem Hornblende-Gehalt werden die glimmerrigen Beimengungen zuweilen häufiger (Gegend um Schemnis).

Zierliche Glimmer-XIIe auf Drusenlöchern von schieferigem S. (Harseburger Forst).

Der mit Glimmer gemenget S. führt wohl auch den Namen granitartiger S.; S. granitoide.

Chlorit; meist nur in einzelnen Flecken.

Strahlstein; Xlle, einzeln und zusammengehäuft, auch in kleinen Nieren, in Streifen und Trümmchen.

Selten wechseln dünne Strahlstein-Lagen mit Hornblende Schichten, oder beide sind geschieden durch Streifen eines feinkörnigen Gemenges aus Quars und Strahlstein, denen sich suweilen noch Kalkspath in kleinen körnigen Theilchen heigesellt. (Erbendorf in der Oberpfals, als genzes Stück-Gebirge.)

Epidot; meist aderig eingewachsen; nur da, wo er freien Raum fand, regelrecht ausgebildet; theils bloß als färbende Substanz des Feldspathes.

U. a. im Orasicsaer Werkthale und im Themescher Gebirge des Bannats.

Wernerit; berggrün und grünlichgrau; meist zugleich im S. mit Feldspath-Xllen, Quarz und Glimmer.

Auf den Bruchfischen des Gesteines als grüne ringförmige Einfassung der spiegelnden Feldspath-Flächen erscheinend und nach aufsen wieder umschlossen von einem Ringe, ausammengesezt aus Hornblende, Quara und Glimmer.

Finland (Gegend von Wiborg).

Zirkon; selten, in sehr kleinen Theilen, und meist nur in dem vorzüglich hornblendereichen S. einzeln zerstreut.

So u. a. in den Syeniten von Meissen und in jenen des Planischen Grundes un Eern Dresden.

Rother Granat; nicht häufig.

Finland.

Titanit; anschnlich und mit gewisser Allgemeinheit eingemengt, feine Körner, öfter Xlle, meist sehr regelvoll.

U. a. die Gegend von Weinheim in der Bergstraße, namentlich bei Sulsbach und in den Felsen am Eingang ins Birkenauer Thal.

Rutil; in kleinen, meist nadelförmigen Xllen sparsam beigemengt.

Ungarn.

Eisenkies; eingesprengt und kleine Xlle; in manchen Gebirgen sehr häufig.

U. a. in Ungara.

Leberkies, auch Kupferkies, hin und wieder in kleinen Parthieen eingemengt, zumal in dem hornblendereichen Syenite.

Felsberg bei Auerbach und Sulsbach unsern Weinheim, im Gausen nicht häufig.

Magneteisen; Oktaeder und Körner.

Die Xlle wissen der Verwitterung länger zu widerstehen, als die Felsmasse; wird leztere zersezt, so erscheint ihre Oberstäche wie übersäet mit Magneteisen Oktaedern.

Die seinen Magneteisen Körner verdrängen zuweilen die Hornblende-Theile, so, dass sie als Stellvertreter derselben erscheinen (Finland), doch kommen im Allgemeinen Magneteisen und Eisenkies sparsamer im Syenite vor, als im Diorite. Dem kleinkörnigen S. ist das Magneteisen im Ganzen noch am häusigsten eigen.

Bleiglanz; klein eingesprengt.

Erbendorf in der Oberpfals.

Gediegen-Kupfer; zähnig, baumförmig in meist etwas aufgelöstem Syenit.

Bannat, Grube Marianna im Florimunder Gebirge.

Der Syenit geht über in Granit, Gneiss,

Hornblende-Gestein, Thonschiefer und Trachyt.

In Granit; wenn, bei entschiedenem grobkörnigem Gefüge, der Glimmer sich nebst dem Quarze den bildenden Stoffen beigesellt, nach und nach herrschend wird und die Hornblende allmählig verdrängt aus dem Gemenge, oder sie höchstens noch in einzelnen Xllen, oder in strahligen Büscheln erscheinen läst.

Der Glimmer zeigt sich bei den Uebergängen aus Syenit in Granit meist sehr talkig, so, daß das Gestein dem Protogyne genannten Granit (S. 49) oft auffallend ähnlich wird. Auch Quarz und Feldspath haben ein eigenthümliches, dem charakteristischen Granit mehr fremdes Ansehen.

In Gneiss; indem der zufällig beigemengte Glimmer mehr hervortritt, und zugleich, durch die Art seines Vertheiltseyns, eine schieferige Textur bedingt.

Einzelne, durch Glimmer - Anhäufungen blätterige Stellen wechseln dann mit andern, die vorzugsweise aus Feldspath bestehen und in welchen der Quarz nur in kleinen Nestern und Knauern liegt, oder mit Parthieen, in denen sich Feldspath und Quarz mengen. Auch erhält das Gestein nach und nach eine dickschieferige Textur.

In Hornblende-Gestein; indem die Hornblende vorherrschend wird, und nach und nach der Feldspath, und die etwa beigemengten Substanzen zurücktreten und endlich ganz verschwinden.

In Thonschiefer; der Glimmer führende S., indem Glimmer und Hornblende immer inniger sich mengen und den Feldspath, wie den Quarz, wenn dessen vorhanden, verdrängen, oder höchst feinkörnig in sich aufnehmen.

Finland.

Fliessen die Gemengtheile ganz in einander, so nähert sich das Gestein dem Dachschieser; sammeln sich Quarz und Feldspath höchst seinkörnig in kleinen Kugeln an, die von einem schuppigen Glimmer Gestecht gehalten werden, so gleicht es mauchem sogenannten Uebergangs Thonschieser. Die Schichtung ist vollkommen, aber stellenweise in der Richtung des Streichens schwach wellensormig gekrümmt (v. Ekorlerand).

In Trachyt; nach und nach verschwindet der beigemengte Quarz, die Hornblende gewinnt mehr die Oberhand, die Struktur wird fast porphyrartig und in der röthlichen oder gelblichgrauen Feldstein - Hauptmasse sieht man viel Hornblende eingeschlossen, wenig Glimmer und, einzeln zerstreut, sehr in die Länge gezogene Feldspath-Xlle von mehr Glas- als Perlmutterglanz. (v. Humboldt.)

Popayan (zwischen dem Paramo d'Iraca und dem Rio Paes.)

Den angeblichen Uebergängen des S. in Diorit widerspricht HUMBOLDT (geognost.

Vermeh; 34).

Natur- und Verbindungsweise bildender und beigemengter Theile rufen die verschiedenartigen Erscheinungen hervor, welche der Syenit bei seiner Zersezzung wahrnehmen läfst.

Viele der, von den Aegyptern aus Syenit geserbeiteten. Kunstwerke haben sich aum Erstsausen gut erhalten und mitunter an der Nordseite noch ihre völlige Politur, nur an der Sädsseite. der Regenseite des Landes, sind sie verwittet und etwas abgeblättert, so, daß die Schriftbilder mehr und weniger unkenntlich geworden.

Der Zerstörungs-Prozess beginnt meist mit dem Entstehen zahlloser, einander adernweise durchkreuzender zarter Risse, deren allmählige Erweiterung begünstigt wird von wechselnder Durchnässung und Wiederaustrocknung der Gesteinmassen.

Durch Wechsel von Frost und Hizze namentlich zieht sich, auf der ganzen Oberfläche der Felsart, und oft auffallend parallel mit der Oberfläche, eine mehr und weniger dicke Rinde los.

Nun greift die Verwitterung die einzelnen Gemengtheile an und arbeitet sichtbar fort an ihrer Vernichtung. Die feldspathigen Theile weichen in der Regel stets am schnellsten der zerstörenden äußerlichen Einwirkung; doch ist auch die Hornblende gar häufig sehr leicht zersezbar.

Der Feldspath wandelt die Farbe; das lichte Fleischrothe dunkelt bis zum Braunlichrothen, theils bleicht es und wird weißlich. Er blättert sich und zerfallt endlich zu Kaolin.

Seltner liegen, wie beim Granite, die, in manchen Syeniten enthaltenen, einzelnen Feldspath- Alle lose übereinander.

Die Hornblende überkleidet sich mit einer eisenschüssigen Auflösung, vertauscht ihre grünen und schwarzen Farben gegen braune und röthliche, und wird endlich aufgelöst zu Thon.

Manche hornblendreiche S. verwittern ungemein leicht.

Auch werden Feldspath – und Hornblende – Theile ziemlich gleichzeitig umgewandelt zu einer grünlichen, steinmarkähnlichen Substanz.

Besonders schwer verwitterbar sind die Hypersthen haltigen Syenite.

Das Gestein mit solcher Einmengung weiß selbst den Lichenen zu widerstehen, welche darauf sestwurzeln wollen.

Quarz, Syeniten zufällig beigemengt, gibt denselben mehr Festigkeit und Dauer.

Bildende und beigemengte Stoffe sondern sich um desto leichter, je schwächer das Band ist, welches sie zusammenhält.

Denn, je lockerer die Verbindungsweise, um desto unabhängiger die Bildung jedes einzelnen Gemengtheiles.

Die Zerklüftungen, zunehmend an Weite und Erstrekkung, scheiden die Massen. Ganze Blöcke, gewaltige Stücke stürzen hinunter an den Abhängen und bis in die Thaltiefen; oder es bewahrt der schon mehr zerstörte Fels noch für einige Zeit seine frühere Gestalt.

Felsen, der Masse nach größten Theils zerstört, ragen wie Kuppen, oder als pyramidale Klippen mit tief gefurchten Seiten hervor aus den Trümmerhaufen; mächtige anstehende Felswände sind bereits ganz in Sand umgewandelt.

Zumal in der Nähe erzführender Gänge tritt die Zersezzung leicht, und nicht selten in dem Grade ein, daß das Gestein fast unkennbar wird.

Namentlich in der Nähe von Eisen - und Arsenikkies - Gängen.

Die mehr und mehr aufgelockerten Massen büßen endlich jeden Zusammenhang ein; sie zerfallen in kegelförmige Gruß- und Sandhügel.

In dem Sande vermag man suweilen noch lauchgrüne Hornblende-Theilchen und talkartige, tombackbraune Glimmer - Blättchea zu unterscheiden.

Der Boden in der Nähe syenitischer Berge führt Sand, der oft sehr eisenhaltig ist.

Schichtung zeigt der S. nur selten und fast immer undeutlich; häufiger ist er ohne alle Schichtung.

Das, was für Schichtung angesprochen ward, ist oft nicht mehr, als eine Theilung in Bänke durch zufällig stellenweise parallel laufende Spalten.

Wo die Felsart das Phänomen der Schichtung wahrnehmen läßt, findet man die Schichten in der Regel sehr mächtig und mitunter gewölbartig gebogen, oder sehr gewunden. Sachsen (Gegend von Dresden; Mühlenberg bei Altenberg); Ungarn (Schemnis).

Absonderungen, mehr und weniger der Säulenform entsprechend, auch kugelige, sind dem S. eigen; ferner erscheint er zertheilt in regellose Massen.

Die Säulen fünf-, auch sechsseitig, im Durchmesser von 6 bis 8 Fuß; theils über 100 F. hoch; ungegliedert; sehr eng mit einander verbunden, seltner ausgebildet zu ungeheuern Gruppen.

U. a. Craig of Ailsa unfern des Schottischen Eilandes Argan.

Die kugeligen Absonderungen bestehen aus gebogen schaaligen Stücken.

Erzgebirge Sachsens (Hartenstein).

Regellose Massen mit konvexer Aussensläche, bedingt durch Spalten, welche bald in vertikaler Richtung die Gesteinbänke durchziehen, bald zweien Haupt-Richtungen folgen, einer fast senkrechten und einer schrägen; endlich auch geschieden durch Risse, die nach drei Richtungen ziehen und so das Ganze in große Blöcke theilen.

Die Massen mit konvexer Ausenfläche bieten nicht selten Anlass zu sphäroidslen Hervorragungen im Durchmesser von 50 bis 100 F.

Auf gangartigen Räumen führt der Syenit: Feldspath, Feldstein, Quarz, Kalkspath, Epidot, Blende, Fahlerz, Bleiglanz, Zinnerz, Diorit und Basalt.

Feldspath-Gänge; nur selten mächtig und dann zuweilen in kleinen, meist sehr zerrissenen Felsmassen hervorgehend aus dem Syenite; sie enthalten: Quarz, der im Feldspathe vertheilt ist auf ähnliche Weise, wie im Schrist-Granite; Hornblende und Glimmer, sparsam und fast stets in kleinen Nestern versammelt; kleine epidotartige XIIe; serner Magneteisen in XIIen und eingesprengt; auch Granat, Eisenkies u. s. w.

In der Nähe der Feldsp. Gänge tritt der Feldspath aus dem syenitischen Gemenge nicht selten mehr zurück, dagegen findet sich der Quara häufiger ein.

Feldstein; häufig dunkler gefärbt, als der Feldspath im Gemenge des Syenits; bildet meist nur sehr schmale Schnüre und diese ziehen, im porphyrartigen Syenit, oft mitten durch die Feldspath-Krystalle.

Birkenauer Thal bei Weinheim.

Quarz; in Adern und Schnüren, theils mit eingesprengtem Kupferkies.

Kalkspath; Schnüren, Adern, auch Gänge.

Insel Zeylan, Cornigal, 10 Meilen südostwärts von Colombo.

Epidot; auf schmalen Gang-Trümmern.

Basalt.

Schottland (Cuchullin-Berge auf der Insel Skye); Irland (Newry).

Auch Gange eines dioritartigen Gesteines (sie galten bis jest für basaltisch) finden sich im Thale von Plauen in Sachsen im Syenite (v. BONNARD).

Blende, Fahlerz, Bleiglanz, mit Braunspath, Quarz u. s. w.

Sachsen (Scharfenberg).

Zinnerz; die Zinnerz-Gänge sezzen mitunter aus dem Porphyr in dem Syenit fort.

Sachsen (Altenberg).

Der alte Cyprische Kupfer Bergbau soll im S. betrieben worden seyn.

Besouders an der Grenze des Granits zeigt sich der S., in manchen Gebirgen, stark gemengt mit Erztheilen, zumal mit Eisenkies und mit Eisenstein-Arten; in solchen Fällen führt er auch Kalk- und Flussepath und Granaten.

In einigen Gegenden (Ungarn, Schemniz u. s. w.) sind die, im S. Gebirge außezzenden, Gänge sehr reich an Silber- und Goldersen.

Untergeordnete und fremdartige Lager: Quarz, Meerschaum, Graphit, Gneiss, Porphyr, körniger Kalk.

Quart; sezt liegende Stöcke zusammen, mitunter auch nur Nester, und führt him und wieder Titanit.

Meerschaum und Graphit; mächtig, von einigen Fuß bis zu einem Lachter und darüber. Die Oberfläche des Meerschaum-Lagers stets sehr zerklüftet. Beide vereinigen sich, laufen eine Strecke miteinander und verlieren sich alsdann.

Portugal, Pinheiro; der Syenit umschließt Feldspath-Xlle.

v. ESCHWEGE, Nachrichten aus Portugal u. s. w. herausgegeben v. ZINCKEN. 53.

Gneis-Lager; theils ziemlich mächtig.

Bucht Hagrasatter Vöe in Schottland; Sachsen (Gegend von Meissen).
HIBBERTY, Edinb. phili Journ. I. — v. RAUMER geognost. Fragm. 26.

Porphyr-Lager.

Sachsen (Gegend von Wehnis).

v. RAUMER a. a. O. 25.

Körniges Kalk, graulich.

Sachsen (Naundorf, zwischen Dresden und Meissen).

v. BAUMER a. a. O.

Der ältern Schule galt der Syenit als den Urgebilden zugehörig. In neuerer Zeit ist man geneigt, diese Felsart meist



der Uebergangszeit beizuzählen und das Vorkommen eines eigentlichen, selbstständigen "Ur-Syenites ist sehr zweifelhaft geworden.

Ein Theil des S. steht mit jüngern Graniten auf ungefähr gleicher Altersstufe; ein anderer erscheint gelagert in, oder aufgesezt auf Gneiß, auch auf Thonschefer, Talkschiefer und auf Grauwacke. Endlich findet sich jenes Gestein wechselnd mit Porphyr und in Bruchstücken eingeschlossen von Laven.

Zu dem ältesten S. soll jener gehören, der vorzüglich feldspathreich ist, und keine außerwesentlichen Einmengungen führt, wie Quarz, Glimmer u. s. w.

S. auf Granit gelagert.

Paramo de Yamooa, östlicher Abhang der Peruanischen Andes, in der Nähe der Indischen Börfer Colascy und Chontaly.

Der mit jüngerem Granite auftretende, über dem Schiefer-Gebilde gelagsete, S., dürste als eine Fortsezzung jener Felsart zu betrachten seyn (u. a. in der Südhälste des Saatzer Kreises in Böhmen).

S. auf Gneiss ruhend.

• Böhmen; Cerro Munchique, mittlere Kordillere der Andes von Popayan, theilweise überdeckt mit älterm (?) Glimmerschiefer, u. s. w.

Mit Gneifs wechselnd und übergreifend oder kuppenartig darauf gelagert, auch in stehenden Stöcken darin eingeschlossen.

Angeblich Frauenstein in Sachsen; Halsbrücke unsern Freiberg.

Als mächtige Einlagerung im Gneiß.

Smålingen-See in Schweden; Burkersdorf in Schlesien.

Der auf Thonschiefer liegende S. zeigt meist mächtige, aber nicht geschichtete Massen.

Mit Porphyr soll der S. bald wechselnd sich zeigen, als demselben gleichzeitige Gebirgs-Bildung (Robschüz unfern Meissen in Sachsen), bald soll er mit ihm dem ältern Gebirge abweichend, übergreifend und meist unterbrochen aufgelagert seyn, in Kuppen, Vertiefungen ausfüllend, nur selten als größeres, zusammenhängendes Stück-Gebirge.

Am Fusse der noch thätigen Mexikanischen Feuerberge Popokatepetel und Jorullo sieht man eckige Bruchstücke eines sehr feldspathreichen Syenites eingeschlossen in schwarzen basaltartigen Laven (v. Humboldt).

Da, wo die Hizze Berstungen der Massen herbeigefühnt, hat der Feldspath des Syenits ein faseriges Gefüge angenommen.



Der S. sezt theils nicht sehr erhabene Berge zusammen, um Vieles niedriger, als jene, welche der Granit bildet, da wo er mit diesem vorkommt, er bildet mehr flache Hügel, massig, Kuppen und Rücken abgerundet und fast alle gleich hoch, die Abhänge bauchig, nur einzelne hervorragende große Klippen, die Becken weit, begrenzt von zusammenhängenden Bergzügen; theils steigen seine Berge hoch an, tragen spizzige Gipfel und ausgezackte Kämme, die Abhänge steil, gefurcht, sehr felsig, von wildem zerrissenem Ansehn, große schroffe Wände, die einzelnen Felsen jäh abfallend, steil gestürzt, auch kegelförmig gestaltet.

80 u. a. auf dem Schottischen Eilande Skye die den Cornisk-See umziehenden Cuchullin-Berge.

Der Abhang mancher syenitischen Berge überdeckt mit zahllosen Bruchstücken und Felsblöcken und mehr und weniger kugelförmigen Massen, oft von bedeutender Größe.

Felsenmeer unfern Auerbach in der Bergstrafse.

In andern Syenit-Gebirgen fehlen Fels-Trümmer und Blocke ganz.

Der S. ist nicht sehr allgemein verbreitet; manchen Gebirgsketten fehlt er selbst ganz. Da, wo er erscheint, bildet er kleine Bergzüge, auch sezt er nur einzelne Berge zusammen.

Gebirge der Bergstrasse (namentlich um Weinheim) und des Odenwaldes (so vorzüglich von Auerbach aus).

Vogesen. — Erzgebirge Sachsens. — — Böhmen, um Eule, Klattan u. s. w. Mähren; zwischen Blansko, Brünn und Znaim.

Ungarn; Hodritschthal, Gegend um Schemniz u. s. w.

Finland (Gegend von Wiborg; zwischen Sassi und Rautiola, auf dem Wege von Uleaborg nach Torneo u. s. w.

Schottland (Inseln Arran, Skye u. s. w.)

England, Maloernhugel u. s. w. - Arabien (der Sinai).

Neu-Holland. - In den Pyrenaen fehlt der S.

b. Zirkon-Syenit.

Syn. Syenite sirconienne.

L. v. Buch 1, Hausmann 2.

1. Reise nach Norwegen; I, 133 ff. u. a. a. O.

2. Reise nach Skandinavien; II, 103 ff; V, 235 ff. u. a. a. O.

Ein vollkommen krystallinisches Gemenge aus Feldspath, Hornblende und Zirkon.

Der Zirkon begleitet die Felsart überall, wenn er gleich oft versteckt ist und häufig nur isolirt vorkommt.

Feldspath; grau, roth, blau, meist der mit bunten Farben spielende, der Labrador-F.

Der Farbe nach zerfällt das Gestein in zwei Haupt-Abanderungen. Bei der einen herrscht die graue Farbe vor, die theils lichter wird und sich zum Weißen neigt, theils mehr ins Dunkle zieht und dann ins Rauchgraue und Blaue sich verlauft; bei der andern Varietät hat die rothe Farbe mehr die Oberhand, welche bald ins Gelbe, bald ins Weiße sticht.

Höhe, Feuer und Mannichsaltigkeit der Farben beim Labradon Feldsp. des Zirkon-Syenits stehen in der Regel jenen des gleichnamigen Minerals von der Küste Labrador nach (die Farben sind am häufigsten auf blaue Schattirungen beschränkt); indessen hat das Gestein demungeachtet ein abweichendes, sehr bezeichnendes Ansehn.

Seltner nähert sich der Feldspath dem Adular.

Grob - auch großkörnig, ferner krystallisirt Starkglänzend.

Oft in langen Xllen, welche durch Hornblende und Zirkontheile hinschießen.

In der Masse der Felsart finden sich hin und wieder einzelne Stellen, wo Feldsp. und Hornblende, inniger gemengt, eine Art Grundmasse bilden, in welcher einzelne, verschieden gefärbte, Feldsp.-Xlle liegen.

Das Ansehn dieses porphyrartigen Z. S. ist anders, je nach dem Vorwalten des Feldsp. oder der Hornbl.

Hornblende; rabenschwarz, lebhaft glänzend; krystallinische Parthieen und XIIe, theils einzeln, nicht groß, mitunter auch langgezogen.

Durch die Deutlichkeit der, den Seitenflächen der primitiven rhombischen Säule parallelen, Durchgänge auffallend verschieden vom Glimmer.

Zirkon; braun bis berggrün, mit allen Zwischen-Nuanzen.

Um Asby in Dalarne ist die Mannichseltigkeit der Farben des Z. größer, als jene des Norwegischen (bei welchem braun herrscht). Aus dem dunkelsten Schwärzlichbraun verlaust er sich auf einer Seite ins Hyazinthrothe, auf der andern bis ins Spargelgrüne. Ebenso sind beim Schwedischen Z die Grade des Durchscheinens vielartiger; der rein grün gesärbte ist sast durchsichig, der dunkelbraune ost ganz undurchsichtig.

Xlle, meist ziemlich deutlich, die Varietäten 2, 3, 4,

5, 6, 7 (Z. prismé, dodécaèdre, dioctaèdre, plagièdre, soustractif, unibinaire); zum Theil auch mehr unansehnlich, nicht vollkommen ausgebildet; oder nur kleine xllinische Massen und einzelne Punkte.

Auch das primitive Oktaeder soll (namentlich um Friedrichsvärn und Laureig) verkommen, aber nur höchst selten.

Ungemein häufig sizzen die Z. XIIe in kleinen eckigen Höhlungen, aus denen sie hervorragen.

Die Größe der XIIe ist sehr verschieden.

Gefüge meist grob- und groß-, minder oft feinkörnig.

Ueberwiegend ist der Feldspath.

Die andern bildenden Stoffe scheinen in ihm versenkt, wie in einer Grundmasse. Zuweilen dehnt er sich, besonders der roth gefärbte, zu größern Massen aus, durch welche die Hornblende-Theile stellenweise ganz verdrängt werden.

Die Hornblende, obwohl im Allgemeinen mehr untergeordnet, tritt hin und wieder ausgebreitet hervor.

Der Z. S. hat verschiedenartige Fossilien beigemengt: Quarz, Glimmer, Epidot, Eläolith, Wernerit, Beryll, Flufsspath, Kalkspath, Titanit, Nigrin, Molybdänglanz, Magneteisen, faseriges Eisenblau.

Die meisten dieser Beimengungen seigen sich jedoch weniger allgemein verbreitet, als vielmehr beschränkt auf einzelne Stellen. Am mannichfachsteu sind, in jener Beziehung, die Gegenden von Stasern, Laureig und Friedrichspärn.

Quarz; gemeiner und Bergkrystall; eingespreng und in kleinen Körnern. Im Ganzen sparsam.

Nur auf Drusenräumen mit dem Feldspathe krystallisirt auftretend.

In den Drusenräumen findet sich zuweilen auch dunkelboniggelber tropfsteinartiger Chalzedon.

Glimmer; nur selten; kleine tombackbraune und schwarze Blättchen.

Epidot; grasgrün; kleine xllinische Parthieen und zarte nadelförmige Xlle.

Leztere die Wandungen kleiner, unbestimmt geformter Drusenräume überkleidend.

Eläolith; eingesprengt; kleine derbe Massen, auch allrt (?). Wernerit; faserige Parthieen. Beryll; XIIe der entseiteten Varietät, bis 1/2 Zoll lang.

Flufsspath; violblau; eingesprengt.

Kalkspath; weiß; zwischen den Feldspath - Theilen zer-streut.

Titanit; kleine xllinische Theile.

Nigrin; Körner, hin und wieder eingewachsen in Feldspath.

Molybdänglanz; eingesprengt, blätterige Massen, xllt.

Magneteisen; eingesprengt, derb, xllt.

Faseriges Eisenblau.

Mit der Hornblende in eigenthümlichem Verhältnisse und scheinber aus dieser sich entwickelnd.

Regelmäßige Schichtung ist dem Z. S. nie eigen, nur in mächtige Bänke erscheint er abgetheilt.

Durch häufige Zerklüftungen wird er geschieden in regellose Massen.

Daher die große Neigung zur Felsenbildung, zumal beim großkörnigen $\mathbf{Z}.$ S.

Auf gangartigen Räumen erscheint Syenit in Syenit.

Der S., jene Weitungen füllend, theils durch Farbe, theils durch Korn verschieden vom Gestein selbst.

S. mit rothem Feldspath auf gangartigen Räumen in dem weißen Feldsp. führenden S. Aber nie hat eine scharse Begrenzung statt; der sleischrothe Feldsp. der Gangmasse versließet allmählig in den weißen Feldsp. des Neben Gesteines.

Feinkörniger 8. aussezend in großkörnigem 8.; meist zeigt sich in der gangartigen Masse der Feldsp. noch mehr vorherrschend, als in der Felsart.

Die sogenannten Gänge schmal, theils in den mannichfachsten Richtungen außezzend und vielartig sich zertrümmernd, theils mehr geregelt.

Als Ausfüllungen von Spalten lassen sich dieselben in keinem Fallebetrachten.

Vom eigentlichen Urgebirge abgeschieden durch eine gewaltige Masse nicht krystallinischer Gesteine, die unbezweifelte Glieder der Uebergangszeit sind, erscheint der Z.S., mit Porphyr wechselnd, auf jüngerm Granit, und enthält Granit eingelagert, theils ruht er auf schwarzem Uebergangs-

Kalkstein und ist von diesem gesondert durch eine Schicht klein - und feinkörnigen Kalkes,

Bildet zerstückte Berge und Hügel, das Ansehn tragend von gewaltigen, übereinander gehäuften, an Kanten und Ecken abgerundeten Blöcken. Die Berge zerschnitten durch Tiefthäler mit jähem Gehänge und besezt mit höchst sonderbaren malerischen Felsen.

Wie namentlich am Wege über Landgangeford und Vass Bottn in Norwegen.

Verbreitung im Ganzen sehr beschränkt; nur stellenweise beträchtlich.

Norwegen (in fast nicht unterbrochenem Zusammenhange von der Westseite der Aggers - Elo nach Hackedalen und auf der Grenze von Romerige und Hadeland, dann, und vorzüglich ausgezeichnet, zwischen Laurvig und Porsgrund, so wie um Friedrichsvärn und Stavern).

Schweden (Asby in Dalarne).

Grönland (Kap Komfort, Kittiksut, Holsteensberg, Vare auf der Insel Portusok). Nach Giesecke enthalten die dortigen Syenite die Zirkane vorzüglich in großer Häufigkeit.

3. Diorit.

Name, nach διορίζω (distinguo, definio), darauf Beziehung habend, daßt die beiden Gemengtheile, welche das Gestein wesentlich zusammensessen, durch Gefüge und Farbe sich so auffallend verschieden zeigen.

Die zn weit ausgedehnte Anwendung des Wortes Grünstein, machte eine Verbaunung desselben nothwendig. Irrthümer mußten daraus entsteben, daß man Felsarten mit demselben Namen bezeichnete, deren Zusammensezung als wesentlich verschieden su betrachten ist, wie z. B. Gemenge aus Feldspath und Hornblende und Gemenge aus Feldspath und Augit. Nach dem Vorgange HAUY'S, wurde für den Grünstein, von welchem hier die Rede, die Beuennung Diorit gewählt.

Syn. Ur- und Uebergangs-Grünstein; Uebergangs-Trapp zum Theil; Patterleinstein; Kalmünzer- oder Kulmizerstein; Knopfstein; Diabase (Brongran); Diorite (Hauy); Roche amphibolique et Amphiboloïde (zum Theil); Feldspathoïde; Corneus trapesius des Wallzausz zum Theil.

D'AUBUISSON DE VOISINS ¹, A. von Hunboldt ², A. Brongniart ³, Fr. Schnidt ⁴, J. L. Heim ⁵ Hadsmann ⁶, Jasche ⁷, Goldfuss und Bischof ⁸, L. v. Buch ⁹, K. von Orynhausem ¹⁰, Reuss ¹¹, Brudant ¹², v. Engelhardf ¹³, Codon ¹⁴.

- 1. Traité de Géognasie; II. 146 etc.; I. 308
- 3. Reise nach den Aequinoktial Gegenden des neuen Kontinents; Hl, 5: und 52; 240, 242 u. 243; gegn. Verench; 140 fl.
- 3. Diction. des Sciences mit. XIII 124 etc. 4. Das Gebirge in Rheinl. - Westeh.; II,
- 5. Geolog. Beschreib. des Thüringer Wald-gebirges; 11, 3. Abtheil. e. 19.
- 6. Norddentsche Beitr.; II, 62, 87 22; Reise durch Skandinavien; 1, 175 2.

- 3. Kleine min. Sehriften ; 1, 35 &
- .8. Beschreif. d. Fichtelgebirges; I, 160 ff.
- g. Geognost. Boobachtungen; I, 66 f. 75. 10. Geognost Beschreib, von Oberschlesien;
- st. Min. u. bergmann. Bemerk. über Böh-men ; 133 ff.
- 12. Poyage min. en Hongrie; III, by etc. 13. Reise in die Krym u. s. w. v. ENGEL-HARDT n. PARROT; II, 147 ff.
- 14. Annales du Mus. d'histo nat.; XV, 45getes

Ein inniges', höchst festes Gemenge von Hornblende- und Feldstein-, oder, wiewohl nur selten, mehr auszahmsweise, von Feldspath-Theilen.

Im vollkommen frischen Bustande ist der D. das härteste Gestein, welches der Bergmann kennt.

Von dem, in allgemeiner Beziehung dem Diorite nahe verwandten Syenite, unterscheidet sich jene Felsart, den ihr in der Regel zustehenden Feldstein abgerechnet, vorzüglich dadurch, daß in derselben die Hornblende vorherrscht, während im Syenit der Feldspath meist überwiegend ist; ferner trifft man im Diorit die bildenden Theile mehr regellos mit einander gemengt, während ihre Vertheilungsweise im Syenit dieses Gestein dem Granit näher bringt.

Mebrere der schärfern Unterscheidungs-Merkmale des Diorits vom Syenit (S. bei-mengte Substanzen u. s. w.) verdanken wir den Beobachtungen des Herrn v. MONTEIRO.

Nie gehen Diorit und Syenit in einander über; beide Felsarten zeigen sich an den gegenseitigen Auflagerungs · Flächen scharf begreust.

A. v. HUMBOLDT, geognost. Versueh. 34.

Manche Aegyptische Denkmale und gewisse Indische Gözzenbilder bestehen aus mehr und weniger grobkörnigem Diorit, mit einzeln eingemengten Blättchen schwarzen Glimmers (BRONGHLART). Auch bei einigen Romischen Kunstwerken ist das Material Diorit.

Hornblende; lauchgrün, meist sehr dunkel, auch graulich -, grünlich -, oder braunlichschwarz; xllinisch-blätterige Parthieen, häufig mit deutlicher Neigung zu säulenförmigen Gestalten, dann nadelartige Xlle, wohl erkennbar in den Feldspath-Theilen; oft von geringer Härte, mehr erdig, fast zerreiblich.

Grosse Hornblende-XIIe zeichnen u. a. den Diorit aus, der in der Gegend von Fahlun vorkommt, sodann jenen von Quilicheo, swischen den Städten Popayan und Cali; auch liegen sie zuweilen porphyrartig im gewöhnlichen Diorit-Gemenge serstreut (wie zu Font Clairan in Ausergne).

Mitunter ist die Hornblende dem Feldstein höchst innig ver-

bunden; sie bust alle Textur-Verhältnisse ein, wird dicht, im Bruche kleinsplitterig und ist ohne Glanz.

Baste unter dem Brocken im Harzeburger Forst.

Auch hat sich die Hornblende zuweilen allein ausgeschieden in faustgroßen Kugeln, die sehr hart und im Innern von schönem kupferfarbigem Schein sind.

Oberschlesien (Tierlisko).

Feldstein, weit seltner Feldspath; grünlich-oder gelblichweiß, oft gefärbt durch Hornblende.

Nie roth, wie der Feldspath im Syenite.

Von den grünlichen Färbungen durch Hornblende, rührt der Wechsel lichterer mit mehr dunkeln Flecken in den Feldstein-Parthieen her.

Die weißen Nuanzen des F. häufig Folgen eingetretener Verwitterung.

Der Feldspath zum Theil regelmäßig ausgebildet, aber nicht vollendet; die XIIe daher meist unbestimmbar.

Fast ohne Glanz; dem Erdigen mehr und weniger sich nähernd.

Liegen in dem, in höherm oder geringerm Grade deutlich erkennbaren, Gemenge aus Hornbl. und Feldst., gelblichweisse oder grünlich gefärbte Feldspath-Xlle, in größerer oder geringerer Häufigkeit, so ist diess der sogenannte porphyrartige Diorit (Grünstein-Porphyr zum Theil; Diorite porphyroïde).

Hars, Ziegenkopf bei Blankenburg.

Seltner dehnt sich der Feldstein zu größern rundlichen Massen aus, die von dem dioritischen Gemenge scharf geschieden sind, seltner in dasselbe allmählig versließen.

Höllenthal unweit Reisenstein im Baireuthischen.

Der Feldstein führt in jener Gegend den Namen Basaltjaspis.
In manchen ältern Beschreibungen ist der Feldstein des Diorits als Quars angesprochen.

Im körnigen, mehr und weniger deutlichen Gemenge des D. sind die bildenden Stoffe nicht selten so gleichmäßig vertheilt, daß keiner derselben die Oberhand hat; nur die Hornblende wird zuweilen vorwaltend, und der Feldstein, mehr zurücktretend, erscheint dann gleichsam als Bindemittel der Hornblende-Theile.

Ausgezeichnetes Vorkommen des deutlichen körnigen Gemenges an der Petersklippe beim Büchenberge unsern Elbingerode.

Stellenweise herrscht die Hornblende auch wohl in dem Grade vor, dass sich der Feldstein sast ganz dem Auge entzieht.

Vom Menge-Verhältniss der Hornblende, ist die Färbung der Felsart abhängig; diese zeigt sich bald grünlichgrau, bald dunkellauch-, oliven-, pistazien-, oder schwärzlichgrun, und meist unrein.

Das Gemenge grobkörnig, und dann häufig für weite Strecken von auffallender Gleichförmigkeit; theils feinkörnig, oft in dem Grade, dass die Natur des Gesteines schwer erkennbar wird (dahin manche sogenannte dichte Grünsteine). Aus dem innig Verbundenen treten theils nur einzelne reine Flekken oder Punkte weissen Feldsteines hervor, theils einzelne Punkte schwärzlichgrüner Hornblende.

Der, als der ältere geltende, D. soll xllinischer, grobkörniger seyn, als der neuere. Namentlich der in Glimmer- und Thonschiefer eingelagerte, nimmt allmählig ab an Größe des Kornes und büßt sein xllinisches Ansehen ein. Zuweilen erfolgt selbst Uebergang in ein scheinbar gleichartiges rauchgraues, splitteriges Gestein (Aphanit).

Der innig gemengte D. u. a. ausgezeichnet an der Baste und im Harseburger Forste auf dem Harse, am Ziegenkopf unfern Blankenburg u. s. w., dann bei Hersogswalde und Kohren in Sachsen, bei Sechshelden unfera Dillenburg u. a. a. O.

Einzelnen Beobachtungen zu Folge, soll die Innigheit des Gemenges zunehmen, je böher die Felsart emporateigt.

Im Diorit von mittlerm Korne, der hin und wieder größere Ausscheidungen reiner, sehr krystallinischer Hornblende aufzuweisen hat, liegen mitunter runde oder sphäroidische Massen, wechselnd im Durchmesser von 1 bis 3 Zoll, die aus einem Diorit-Kerne, umgeben von auffallend regelvollen konzentrischen Lagen von, theils sehr strahlsteinartiger, Hornblende und Feldstein bestehen (kugelförmiger oder Kugel-Diorit; Kugel-Granit; Granite de Corse; Gr. orbiculaire ou globuleux; Diorite, Diabase ou Grünstein globaire).

Der Feldstein dieser Abänderung von Diorit hat, dem äusserlichen Ansehn nach, viel Aehnliches mit Quars, das Verhalten vor dem Löthrohr ließ jedoch über die wahrhaste Natur der Substanz wenig Zweisel, und bei den, von Hra Hosrath Guelin vorgenommenen, Versuchen haben sich Kahl und etwas Natron darin gesunden.

Das Innere der Kugeln, die mehr und weniger vollkommen, häufig etwas plattgedrückt erscheinen, besteht nur selten aus blossen Hornblende - Theilchen, in der Regel ist es ein Gemenge aus Hornblende und Feldstein, dem ost noch kleine Blättchen grünen und weißen Talkes beitreten, das Ganze kleinkörniger, als die Hauptmasse; aber meist ist schon an ihm die Neigung zum Bilden konzentrischer Lagen unverkennbar. Dieser Kern zeigt sich umgeben von mehrern, mit einander wechselnden, kugelförmigen Schichten von Feldstein und Hornblende. Die, den Kern zunächst begrenzende, Feldstein - Lage misst ost 2 Linien; die übrigen sind sehr dünn. Nach Außen schließt stets eine 3 Linien und darüber starke Feldstein-Schicht das Ganze ein. Leztere sieht man zuweilen durch eine dünne Zwischenlage von Hornblende in zwei Hälsten geschieden. In den Feldstein-Lagen sind häusig einzelne, dem Mittelpunkte zugekehrte Hornblende - Strahlen wahrnehmbar. Selten bestehen die Kugeln sat ganz aus Feldstein, und noch seltner wird die äusserste kugelförmige Schicht bloss durch Hornblende gebildet.

Die Kugeln sind nicht auf gleiche Weise vertheilt in der dioritischen Hauptmasse. Bald berühren sie einander unmittelbar, bald erscheinen sie entfernt von einander auf mehrere Zolle. Auf gewisse Weiten in der Gebirgsmasse aber lassen sie die nämlichen Verhältnisse beobachten, was Struktur, Größe und gegenseitige Entfernung betrifft; doch erleidet auch diese Regel gar manche Ausnahmen und daraus ergeben sich die mannichfachen Verschiedenheiten der zierlichen Felsart.

Vorkommen auf Korsika. Wurde im Jahr 1785 als einzelner Block, nahe bei la Staszona (Stanzsona!) in der, dem Meeresbusen von Palinco sich verbindenden, Ebene von Tarraso, südwärts von Ajaccio in der Pieve d'Istria gefunden. Erst 1809 traf man den Kugel-Diorit anstehend. Er füllt angeblich gaugartige Räume in einem Hornblende führenden Granit (ist vielleicht auch stellenweise demselben aufgelagert), an dem Berge oberhalb den Dorfen St. Lucia, am User der Risenare, in der Proving Sartene. südlich von Ajaccio.

BESSON, Journ. de Phys.; 1789, Août. PATRIN, Elémens de Min. et de Géolog.; I, 97. RAMPASSE. Annales du Mus. d'hist. nat.; VIII, 470 etc. FAUJAS-ST - FOND, Estai de Géologie; II. 122 etc.; III, 679 etc. GILLET - DE - LAUMONT, nach MATHIEU, Journ des Mines; XXXIV, 108 etc.

Während seiner lestern Anwesenheit in Paris erhielt der Vors. einige Exemplare dieser ausgezeichnet schönen Diorit-Abanderung. die selbst in Frankreich höchst selten ist, durch die Güte seines verehrten Freundes, des Herrn GILLET DE-LAUMONT.

Enthält das dioritische Gemenge eingewachsene Körner und kleine rundliche Massen von Feldstein, so führt es den Namen Variolit oder Blatterstein, Grünstein varibleux.

Vorkommen meist nur in Rollstücken, u. a. in Piemont, Sasoyen, in der Schweiz, in Frankreich, auf Korsika (zumal am kleinen Flusse Fiumorbo), auf der Königa Insel in Neu-Holland.

Die seltsame Benenung abstammend von der Aehnlichkeit, welche das Gestein zeigt bei der Zersezung mit den kleinen Geschwüren bei der bekannten Kinder-Krankheit; aus einem dunkel gefärhten Crunde ragen dann die festern, schwieriger abzureibenden, weißen Feldsteinkörner horvor, in Gestalt rundlicher Erhabenheiten.

Mancher Diorit zeigt blasenartige Räume (grünstein-

artiger Mandelstein, mandelsteinartiger oder blasiger Diorit, Diorit-Mandelstein).

Anch der Blatterstein oder Variolit einiger Grognosten gehört hiehen. Ueber den eigentlichen Variolitist des Nähere bereits bemerkt worden.

Die Blasenräume, wechselnd vom kleinsten Durchmesser bis zu dem eines Zolles und darüber, sind meist mehr rund als länglich gestaltet, leer, oder erfüllt mit Kalkspath, der außerdem auch in kleinen Punkten und in Adern durch das Ganze des Gesteines verbreitet ist (hieher ein Theil des sogenannten grünsteinartigen Trapps oder mandelsteinartigen Urtrapps); auch, jedoch selten, Chalzedon, Quarz, Amethyst, Achat, Grünerde u. s. w. umschließend, seltner Rollstücke von Feldstein-Porphyr (wie namentlich bei Darmstadt).

Verwittert die Aussüllungsmasse, was namentlich bei den Kalkspathmandeln gegen die Gebirgs Obersläche der Fall ist, so erhält das Gestein ein eigenthumliches, fremdartiges, zerfressenes Ansehen.

Zuweilen finden sich im blasigen Diorit einzeln zerstreute Feldspath-Xlle, grünlich gefärbt durch Hornblende (der meiste sogenannte porphyrartige Uebergangstrapp), selten feine tombackbraune Glimmerschuppen.

U. a. auf dem Harze, zwischen Rübeland und Elbingerode.

Die Grundmasse nicht selten so feinkörnig, dass sie nur mit bewaffnetem Auge deutlicher erkannt werden kann, häusig auch sehr ausgelösst, erdig, thonig, eisenschüssig; und dann mehr und weniger scheinbar gleichartig. Die Hornblende-Theile unrein dunkelgrün ins Braune. Sehr unmerklich sind oft die Uebergänge aus dieser blasigen Grundmasse in die gewöhnliche krystallinische.

Vorkommen des Diorit Mandelsteins namentlich in der Gegend von Darmstadt, zwischen Dieburg, Messel, Kranigstein, Rossdorf u. s. w., dann im Dillenburgischen, in Böhmen, im Berauner Kreise bei Jarow am Berge Kotis u. a. a. O., im Thale von Pergine oberhalb Trento (dem Uebergangskalk untergeordnet) u. s. w.

In manchen Gebirgen soll er zumal in der Nähe von Gängen sich finden.
Die mandelsteinartige Struktur tritt in den obern Schichten, besonders in solchen, welche von der Dammerde begrenzt werden, am häufigsten

und deutlichsten hervor.

Beigemengt sind dem Diorit: Quarz, Glimmer, Chlorit, Talk, Diallagon, Ophit, Speckstein, Cordierit, Granat, Kalkspath, Epidot, Prehnit, Chalzedon, Eisenkies, Magneteisen, Kupferkies, Titanit, Nigrin.

Quarz; rauchgraue Körner, seltner kleine Bruchstücke; sparsam, theils auch so häufig, dass der Quarz, indem er den Feldspath verdrängen zu wollen scheint, fast wesentlicher Gemengtheil wird.

Hars, Harseburger Forst; Aujoux im Rhone Depart

Zuweilen erscheint der Quara gemengt mit Feldspath, und dazwischen tritt Hornblende, meist sehr seinkörnig auf, in Flecken und in Streisen, die, in der Regel, krummgebogen, wellenförmig sind.

Glimmer; silberweiß, tombackbraun, schwarz; rundliche Blättchen, auch Klle der entscharßeiteten Varietät; häufig, doch nicht in dem Grade, wie im Syenite; oft nur den Feldspath-Theilen beigemengt und nie so gleichmäßig verbreitet, wie in dem mehr granitähnlichen Gemenge des Syenites.

Hars, Harseburger Forst, Radau.

Glimmer, in eine innig gemengte und meist schon etwas zersezte Dioritmasse so eingewachsen, dass diese dadurch ein porphyrartiges Ansehn erhält, beseichnet den porphyrähnlichen Urtrapp (Sélagite, Haur), der theils auch Quars ausnimmt und einzelne Eisenkiespunkte.

Der, mit Glimmer gemengte, D. führt bei manchen Geognosten Frankreichs den Namen Diebase granitolide

Chlorit

Meist adernweise das Gestein durchziehend, so u. a. Isle du Met, Côte de Pyriac im untern Loire - Depart.

Talk.

Meeresbusen von Ajaccio auf Korsika.

Diallagon; theils zugleich mit Glimmer.

Harseburger Forst; Gorges südostwärts von Nantes; Thal St. Lucia unfern Bastia auf Korsika.

Ophit.

Baste auf dem Harse.

Speckstein.

Baste auf dem Harse.

Cordierit; zugleich mit Glimmer und Granaten in einem etwas zersezten Diorit (Cordier).

Spanien (Granatillo unsern Nijar).

Granat.

Hars, Kuhlager am Büchenberge bei Elbingerode; Isle du Met, Côte de Pyriac im Depart. der untern Loire; Pic du Midi de Bigorre, Depart. der hohen Pyrenaen.

Kalkspath; mehr und weniger deutlich ausgeschieden, theils in rundlichen Körnern.

Pic d'Eredslis im Depart. der hohen Pyrenäen.

Manche Diorite enthalten den Kalkspath nur stellenweise sichtbar, aber in Menge serstreut durch das Ganze der Masse; sie brausen daher mit Säuren (K. v. OEYNHAUSEN).

Epidot; büschelweise und sternförmig gruppirte Parthieen; im Ganzen sparsam.

Gegend von Nantes; Schottland (südwestlicher Abhang des Lomond-Berges, hier namentlich der sogenannte Zoisit); nach Jasche auch auf dem höchsten Punkte der Restrappe, und nach Godor in Massachusets. Chalzedon; nur auf Nestern.

Prehnit; in zerstreuten kleinen Massen.

Charlestown in Massachusets.

Eisenkies; mitunter auch wohl Leberkies; eingesprengt, zerstreut in einzelnen Körnern, auch in kleinen Trümmern; mehr und weniger häufig, zumal in der Nähe der Gänge.

Hars, Baste, Altenbraak.

Auf der Scheidung des D. von andern Felsarten hat sich der Eisenkies zuweilen in ganz feinen Parthieen und Lagen angesammelt.

Magneteisen; theils in oktaedrischen Xllen, zumal auf den Wandungen der Gangspalten und in der Nähe derselben, theils der ganzen Masse eingesprengt.

Rosstrapp auf dem Hars; Thal Eisenbach in Ungarn u. s. w.

Eisenkies und Magneteisen finden sich bei weitem hanfiger im Diorit, als im Syenia

Kupferkies; eingesprengt.

Der Kies-Gehalt wird mitunter erst sichtbar durch Verwitterung, durch erlittene Umwandelung in Kupfergrun,

Titanit; im Ganzen nur sparsam.

So u. a. bei Pierre Buffiere im Depart. der hohen Vienne.

Nigrin; eisenschwarz; kleine derbe Massen.

Fuls des Böhmerwaldes an der Oberpfals.

Durch Herrn Weltpriester HOKE in Prag entdeckt und gutig mitgetheilt.

Der Diorit geht in Gneiss über und in Aphanit.

Bei den Uebergängen in Gneiss wird das körnige Gefüge, sehr allmählig und durch vielartige Abstufungen, undeutlich, dafür tritt ein dickschieferiges ein, die Hornblende nimmt mehr und mehr ab, die Glimmer-Blättchen zeigen sich zahlreicher und größer u. s. w.

Der D., in Aphanit sich verlaufend, wird, bei kleinkörniger Masse, stets inniger und inniger gemengt, so, daß er als einfaches Gestein erscheint.

Auch dem Gabbro sollen gewisse Diorite sich nähern, namentlich die Diallagon führenden (BRONGNIART).

Der mandelsteinartige Diorit verlauft sich nicht selten in Wacke.

Der Diorit weiß, je nach dem Vorwaltenden des einen oder des andern seiner bildenden Theile, der Zersezzung mehr oder weniger Widerstand zu leisten. Er wird, wie alle krystallinisch-körnigen Gesteine, durch die zerstörenden äußerlichen Kräfte zertrümmert in größere und kleinere Blöcke, die sich abrunden, statt zu zerklüften, und so mehr gesichert sind, gegen die weiter vorschreitende Verwitterung. Dabei überdeckt sich die Aussenfläche der Massen mit einer gelben oder röthlichen erdigen Rinde, deren Färbung durch Umwandelung des Eisenoxyds in Eisenoxyd-Hydrat bedingt wird.

Vielen solcher Blöcke, die, in ungeheuern Hauswerken übereinander gestürzt, Abhang und Fuss der Berge bedecken, einen eigenthümlichen Charakter von Wildheit und Rauhheit hervorrufend, gibt der Feldstein-Gehalt eine weise Obersläche, aus welcher die verwitternde Hornblende in einzelnen dunkeln xllinischen Punkten hervorragt. Ost sind sie auch, eine Folge der, dem Gesteine beigemengten und durch Wasser zersezten, Eisenkiese, bekleidet mit ockergelbem Beschlage.

Die Abhänge mancher Berge in dem Grade überdeckt mit Blöcken und großen Bruchstücken der Felsart, oft 8, 10 und 12 Kub. Fuß messend, daß dem anstehenden Gestein kaum ein Hervortreten gestattet ist.

Die Hornblende-Theile zeigen, vom Zerstörungs-Prozess ergriffen, ein Entblättern, eine Ablösung der halbzerstörten Stellen in gekrümmten Schaalen, wodurch mitunter die Kerne des noch frischen Gesteines sichtbar werden.

Die Hornbl. wandelt sich um zu grünlichgrauem, der Feldst. und Feldsp. zu graulich – und röthlichweißem Thon. Besonders in der Nähe erzführender Gänge erfolgt ihre Auflösung schneller.

Der Diorit-Mandelstein zumal ist durch seine starke Zerklüftung, so wie durch den Kalkgehalt seiner Blasenräume, dem Verwittern sehr ausgesezt.

Man sieht seine Massen, mehrere Zoll tief, mit einer ockergelb oder braun gefärbten Rinde bekleidet.

Das Resultat der Zerstörung des Diorits ist ein rother, eisenschüssiger Thon, auch Walkererde; oder es zerfällt derselbe zu braunem Grufs, auch zu eisenschüssigem Sande.

Man vergleiche die Charakteristik der Walkererde unter den losen Gebirgsarten.

Zuweilen soll aus der Zersezzung des Diorits auch eine serpentinische oder specksteinsrtige Masse hervorgehen; so u. a. zu Pousac unsern Bagnères de Bigorre in den Pyrenden (Palassou).

Der aufgelöste Diorit, zumal der blasige, ist dem Pflanzen-Wachsthum in dem Grade günstig, dass in manchen Gegenden Steinbrüche angelegt sind, in welchen er gewonnen und zur Düngung der Felder verwendet wird, wo er, zur Auflockerung und im kalkigen Boden, sehr wesentliche Dienste leistet.

Die Schichtung des Diorits ist nicht immer deutlich (zumal der vielen Zerklüftungen wegen), wenigstens nicht sehr regelmäßig, oft bloß schwach angedeutet; aber stets sind die vorhandenen Schichten sehr mächtig.

Zwischen den D. Schichten zeigen sich zuweilen Mandelstein-Kugeln lagenweise vertheilt.

Sud-Amerika (Gegend von Parapara und Ortis).

Die, mitunter etwas platt gedrückten, Kugeln, von blaulichgrauer weicher Masse mit kleinen regelmässigen weissen Flecken, herrührend von ausgelöstem Feldspathe, trennen sich, Folge der Zersezzung, in konzentrische Schichten. Ihr Kern ist fast so hart, wie Basalt. Sie haben kleine blasige Höhlungen, erfüllt mit Grünerde und mit Augit- und Zeolith- (Stilbit-?) Xilen, An der Lust beschlagen sich diese, 8 bis 10 Zoll starke Kugeln mit einer dünnen gelben ockerartigen Ripde.

Säulen förmige und kugelige Absonderungen sind ihm häufig eigen, dabei zeigt er sich nicht selten stark zerklüftet und zerspalten.

Die säulenartigen Absonderungen, vier- auch fünseitig und von sehr verschiedenem, häusig nur geringem Durchmesser, sind mehr und weniger regelvoll; zum Theil zeigen sie sich wieder zusammengesezt aus kugeligen Stücken.

Die Kugeln haben dieselbe körnige Struktur, wie das gewöhnliche dioritische Gemenge, und wechseln von ½ Zoll bis 8 Fuß im Durchmesser. Sie sind meist von außerordentlicher Festigkeit; auf ihrer Außenfläche aber nimmt man fast immer anfangende Verwitterung wahr, und durch diese wird, beim weitern Vorschreiten, das schaalige Abgesondertseyn der äußern Kugelhüllen sichtbar. Es lösen sich nämlich von dem festern Kern zwei bis drei Linien dicke, auch stärkere, konzentrische Schaalen ab, die mehr und weniger von Eisenocker gefärbt oder durchdrungen sind. Ohne bestimmte Ordnung liegen die Kugeln in der, häufig etwas verwitterten, lockern Dioritmasse und werden von dieser nur lose gebunden.

Biedenkopf in Hessen; Radauberg auf dem Harze; Sulse, zwischen Planen und Reichenbach im Voigtlande Sachsens; Fichtel-Gebirge (usmentlich an der Weidesgrüner Mühle, ferner bei Steben, Lichtenberg, Selbis u. s. w., als Leger in Thouschiefer, nicht selten mehrere Fuss mächtig und wechselnd mit gewöhnlichem Diorit, auch mit Kieselschiefer); die Küsten-Kordilleren, der Avila-Berg im Meere am Cap blanc.

Hicher der sogenannte Kugelfels, Urkugelfels; auch der kugelförmige Grünstein.

Aus solchem kugeligen Diorit sind die sichtbaren Kalkspath-Einmengungen meist ganz zurückgetreten; aber ein sehwaches Brausen mit Säuren widerstreitet oft der gänzlichen Abwesenheit jener Substanz.

Zu dem kugelig abgesonderten Diorit dürste wohl auch ein Gestein gehören, das, wie es scheint, der Gegend von Schemniz eigenthümlich ist. In einer lichtegrünlichgrauen, weiß gesleckten Hauptmasse, welche sich bei genauer Betrachtung als ein diorit—artiges Gemenge ergibt, dessen bildende Theile schon mehr oder weniger durch Zersezzung gelitten haben, und das in großer Menge kleine Krystalle und krystallinische Parthieen von Feldspath, der ebenfalls in Verwitterung begriffen, häusig schon zu Kaolin umgewandelt ist, einschließt,—liegen, ohne von der Grundmasse scharf geschieden zu seyn, sondern altmählig in dieselhe verssießend und zuweilen sehr dicht zusammengedrängt, Kugeln von 1 Linie bis 2 Zoll Durchmesser, dem Bestande nach dem umschließenden Teige durchaus ähnlich.

Die Klüfte zwischen Säulen und Kugeln findet man erfüllt mit rothem thonigen Eisenstein; ihre Flächen sind fast stets in höherem oder geringerem Grade verwittert und roth gefärbt von der Oxydation der Eisentheile; die rothe Färbung dringt nicht selten bis zu einem halben Zoll und tiefer ein ins Gestein.

Auf gangartigen Räumen umschließt der Diorit: Feldspath, Quarz, Strahlstein, Epidot, Asbest, Amianth, Kalkspath, Barytspath, Stilbit, Augit, Kupfer- und Eisenerze.

Feldspath; u. a. in zierlichen Xllen, mit Epidot, auch mit Prehnit- und Quarz-Xllen.

Charlestown in Massachusets.

Quarz; mit häusig eingemengtem Eisenkies; zuweilen mit Bitterspath, Axinit und Asbest, angeblich auch mit Prehnit.

Treseburg auf dem Harse.

Die, häufig sehr drusenreichen, Querzgänge im innig gemengten, schwarzen Diorit führen zum Theil Eisenkies, Bleiglanz und Blende (Rothenbrun unfern Schemniz im Ungarn).

Epidot; auf sehr schmalen Gängen, auch adernweise; in Klüften und Drusenräumen nicht selten zierlich allisirt. Zumat im sehr feinkörnigen Diorit.

Lichterperg im Baireuthischen.

Amianth und Asbest; auf schmalen Gängen und Schnüren. Hars (Baste; Treseburg bei Blankenburg).

Kalkspath; Klüste erfüllend. Auf den Drusenräumen des Kalksp. zuweilen Kohlenblende in wallnussgroßen Stücken.

Besonders im Diorit von sehr feinem Korne (Sochshelden bei Dillenburg u. s. w.), auch im Diorit Mandelstein (Gegend von Darmstadt).

Barytspath; sehr schmale Gänge im Diorit-Mandelstein bildend.

Gegend von Darmstadt.

Stilbit; auf sehr schmalen Gängen.

Augit; olivengrün, an den Wandungen der Spalten in XIIen ausgeschieden (v. Humboldt).

Bei Quillehao, awischen den Städten Popayan und Culi.

Kupfergrün und Kupferlasur; die Gangart vorzüglich Quarz, außerdem auch Kalkspath; lezterer mit seinen Xllen stets jenem außizzend. Die Gänge meist ohne Ablosung mit dem Neben – Gestein verwachsen.

Dillenburg.

STIFFT, v. MOLL'S Ephemeriden d. B. u. H.; III, 377 fl.

Malachit mit Eisenkies.

Baireuth (Berge um Stoben und Lichtenberg); Süd-Amerika (Tucutanemo).

Roth-Eisenstein; sehr schmale Gänge im Diorit-Mandelstein erfüllend.

Gegend um Darmstadt.

Auch sollen die gangartigen Weitungen mancher Diorite mit Syenit erfüllt seyn.

Auf Lagern kommen im Diorit vor: Quarz, Hornstein, Chloritschiefer auch Glimmerschiefer.

Quarz; theils mit Chloriterde untermengt, auch mit Strahlstein oder Glimmer.

Harseburger Forst und Radauthal auf dem Harse.

Hornstein.

Radauberg auf dem Harse.

Chloritschiefer.

Småland, zwischen Ochr und Soanarum.

Glimmerschiefer.

Thal Eisenback in Ungarn.

Wenn das Gestein (BEUDANT, voyage min. en Hongrie; I. 2:6) unser Diesit ist?

Der Diorit, theils dem Urgebirge zugehörend, theils als Glied der sogenannten Uebergangszeit zu betrachten, tritt unter vielartigen und sehr abweichenden Verhältnissen der Lagerung, jedoch stets weniger selbstständig auf, als vielmehr dem Granite, Gneiße, Glimmer- und Thonschiefer, dann dem Serpentin und der Grauwacken-, so wie der Uebergangskalk-Formation untergeordnet, oder im Wechsel

mit Syenit. Er füllt ferner gangartige Räume, kommt in einzelnen Kugeln eingeschlossen in andern Felsarten vor, welche gangartige Massen bilden, und erscheint als Bruchstück in Trümmer-Gesteinen. Endlich trifft man eine seiner Abänderungen fast ausschliefslich als Rollstein.

Auf Lagern, die sich mitunter oft wiederholen, auch als Stück-Gebirge, im jüngern Granit-, Gneiss- und Glimmerschiefer-Gebilde.

So namentlich im Norden Europas. — In Süd-Amerika (Montanna de Asila und weisses Vorgebirge ostwärts von Guayra, Gegend von Venesuela) macht der D. untergeordnete Lager im Glimmerschieser aus.

Zumal im Gneiße zeigen sich die Diorit-Schichten mächtig und weit verbreitet. Ferner findet man den D, jenen Felsarten aufgelagert, außerdem auch dem Thonschiefer kuppenförmig aufgesezt, oder in Lagern von körnigem Kalk eingeschlossen, die theils dem Thon-, theils dem Glimmerschiefer untergeordnet sind.

Die unmittelbare Auslagerung des D. auf Granit u. a. am Harze im Kaltenthal, in dem Harzeburger Forst, deutlich beobachtbar; dann an der Rosstrapp.

Dem Thonschiefer mancher Gebirge soll besonders der porphyrartige D. eigen seyn.

In Schlesien macht Serpentin die Unterlage des Diorits aus. Beide wechseln auch, nicht in dünnen Lagen, sondern in mächtigen großen Massen.

Auf dem Harze, namentlich in der Lerbacher Gegend, ragt der D. in Kuppen über dem Grauwacken-Gebirge hervor. Auch sezt er einzelne Kuppen auf Uebergangskalk zusammen (Harz, Gegend von Elbingerode), oder erscheint dieser Felsart untergeordnet (Oberschlesien, namentlich im Fürstenthume Teschen; Niederschlesien, unterhalb Kaufungen, gegen Schönau hin; Kärnthen, Villacher Alpe; Derbyshire u. s. w.).

Uebrigens ist das Verbalten des D gegen das ihn umgebende Kalk-Gebirge noch nicht genugsam aufgeklärt, besonders im Gebirge Oberschlesiens (K. v. OEYNHAUSEN).

In Mexiko sieht man den Diorit unzählige Mal wechseln mit Syenit.

Im Granit, auch in manchem Syenit, füllt der D. mitunter sehr schmale Gangräume.

So kommt u. a. höchstfeinkörniger Diorit gangweise im Granit vor, auf Korsika bei Calvi an der Strasse nach der Isle rousse.

Diorit-Kugeln, eingeschlossen in Gneiss-Gängen, welche im Glimmerschiefer aussezzen. S. Glimmerschiefer.

In der Nähe des Schlosses Schauenstein, im Baireuthischen, füllen Diorit-Kug-la einen Gang in Uebergangs-Thouschiefer.

Als Bruchstück in Trümmer-Gesteinen, mit Quarzkörnern, die ohne sichtlichen Kitt zusammengefügt sind, zugleich mit Fragmenten von Thonschiefer und Heliotrop.

Küste von Neu-Kalifornien.

Das Grünstein - Konglomerat, dessen GOLDFUSS und BISCHOF (Beschreib, - des Fichtelgebirges; 1, 176) erwähnen, ist dem Verf. durch Selbstensicht nicht bekannt.

Nur in Geschieben kommt der sogenannte Variolit vor (S. oben).

Die Berge des Diorits sind meist ausgezeichnet durch das Gerundete ihrer Formen. Theils machen sie, von vielen Seitenthälern durchschnittene, Gebirgszüge aus; die einzelnen Berge steigen hoch an, haben kegelartige Gestalten, ihre Felsen, rauh und zerklüftet, steilen sich als Haufwerke runder Massen dar, ihre Abhänge sind besezt mit zahlreichen hervorragenden Kuppen; theils bildet der D., bei minder beträchtlicher Erhabenheit, sehr allmählig ansteigende Berge, oder selbst bloß Hügel, und fast ebene, nur durch kesselförmige, oder sanft abfallende, Thäler unterbrochene, Flächen, mit einzelnen niedrigen Felsen.

Da, wo der Diorit Flussufer begrenzt, wie z. B. an der Bude auf dem Harze, zeigt er meist schroffe klippige Wände. Mit gewaltiger Kraft hat das Wasser, in zahllosen Krümmungen, sich seinen Weg gebahnt durch die Felsmassen.

Der Diorit-Mandelstein ist nicht selten ausgezeichnet durch wundersam gestaltete, nach allen Richtungen zertrümmerte und zerklüftete, Felsen.

Der D. kommt ziemlich häufig vor, aber seine Verbreitung ist meist nicht sehr beträchtlich; oft zeigt sie sich beschränkt auf den Raum weniger Quadrat-Meilen.

Dillenburg, u. a. besonders ausgezeichnet bei Sechshelden und am Schlosse Tringenstein; der Diorit sezt ein mächtiges Gebirge zusammen, das sich bis ins Märkische erstrekt.

Nassau, Gegend um Weilburg; Holzappel en der Lahn (untergeordnetes Lager der Grauwacke).

Rhein-Preussen, Kurens bei Trier. STEININGER, Studien am Mittelrhein; 33 ff.

Hars, St. Andreasberg, Glockenberg und Waschgrund; Rosstrapp, Treseburg und Altenbraak im Blankenburgischen; Radauthal; Radauberg, Kaltethal und Wildenplas im Harseburger Forst; Steinberg bei Goslar; Lerbach zwischen Osterode und Klausthal u. s. w. Fichtel Gebirge, zumai der südfiche und westliche Abhang des Ochsenkonfes.

Böhmen, u. a. Runnenberg wafern Obernderf bei Komothau u. s. w.

Sachsen, Sauberg hei Ehrenfriedersdorf, Lang-Wollmsdorf zwischen Neustadt und Stolpen, Ilkendorf unsern Nossen u. a. O.

Schlesien, zwischen Kauffung und Schönau und um Glas.

Frankreich, u. 2. bei Flavignac unsern Limoges; un la Perque bei Contance; um Tulle im Departement der Corrèse, un Lisandré im Nord-küsten-Departement.

Ungarn, Gegend um Neuschl.

Gebirge der Krym, Gegend zwischen Aluschda und Pschatka.

Småland, in bedeutender Längen., aber minder großer Breiten Erstreckung; besonders ausgezeichnet zwischen Oehr und Soänarum.

Schottland, sehr häufig, zumal auf den Inseln.

Insel Zeylan, Berge um Kandi.

Nordost- Grenze von Bengalen, besonders an den Ufern des Kelauks. Himalaya-Gebirge, namentlich zwischen Namgie und Schieske.

Nord-Amerika, die nördlichen und westlichen Gegenden, aumal im Westen von Boston.

Spanisches Süd - Amerika, Karrakas; nordwärts von Popayan, am Fulse des Paramos von Iraka und von Chinche, besonders im östlichen Theil des Beckens von Rio Cauca. — Insel Newfoundland im Britischen Nord-Amerika.

4. Dolerit.

Die Benennung ist abgeleitet von δολερός, täuschend, in Beziehung auf die irrige Ansicht, welche früher hinsichtlich der Zusammensezung dieser Felsert bestagden batte. Wegen seiner äußserlichen Erscheinung würde das Gestein auch sehr passend Tholorit, von Θολερός, schmuzzigtrübe, genannt werden können.

Syn. Floz-Grünstein; Craustein (wenigstens großen Theits); Basalt (zum Theil); Duckstein (am Meisner); Lace pétrosiliceuse ou lithoïde und Roche trappéenne secondaire (zum Theil); Mimose und Mimosite (Condian); Doldrite (Haur).

D'Aubuissen ¹, Schaub ², Hundeshagen ³, Bronchiart ⁴, Leonhard ⁵, Jordan ⁶, Fr. v. Oeynhausen ⁷, Selb ⁹, Boué ⁹, Beudant ¹⁰, S. Breislak mach dem Grafen Marzari Pendati ¹¹, P. Maraschini ¹², J. Maggullogh ¹³.

- 1. Journ. des Mines; XVIII, 197; Traité de Géognosie; II, 556 etc.
- a. Beschreib. des Meisners; Kassel, 1799 S. 36 ff.
- 3. Taschenb. für Min ; XI. 40 ff.
- 4. Dict. des sciences nat. XIII, 397 etc.
- 5. v MOLL'S Ephemeriden d. B. u. H. K.; I, I ff.; Nephelin in Dolerit bescheichen von GMELIN u. LEONHARD; Heidelberg, 1522.
- 6. Mineralog. Reischemerk. Götting; 1803.
- 7. NOEGGERATH, das Gebirge in Rheial. Westphalen; 1, 152 ff.
- 8 Min. Stud. v. SELB u. LEONHARD; I, 67 ff.; Taschenb. für Min.; XVII. 3 ff
- 9. Eiszi géologique sur l'Ecosse; 126 ff.; 242 ff.
- 10. Voyage min. en Hongrie; III, 579 etc.
 11. Journ. de Phys.; XCIII, 192 et 193; 252 et 253.
- 18 Journ. de Physique; XCIV, 100 etc.
- 13. Transact. of the geolog. Soc.; II, 305 etc.

Aus Feldstein oder Feldspath, nicht-selten aus beiden zugleich, dann aus Augit und Magneteisen bestehend. Das Gefüge krystallinisch, oder doch körnig; das Gemenge mehr und weniger deutlich.

Dolerite von ausgezeichneter Deutlichkeit der Gemengtheile liesern u. a. der Meisner in Hessen, der Kazzenbuckel unsern Eberbach im Odenwalde, Sandesang auf Suderoe, eine der Faröer, und die Gegend um Hammersflord in Ostisland.

Viele Dolerite, namentlich die feinkörnigen und die augitreichen, galten bis jezt ziemlich allgemein als Basalte, Gesteine, die ihnen übrigens sehr nahe verwandt sind. Andere haben, für den ersten Blick, einige Achnlich-Leit mit Serpentin, daher wohl die angeblichen Uebergänge in diese Felsart, von welchen hin und wieder die Rede ist. Noch andere endlich, namentlich die feldspathreichen, ähneln gewissen Syeniten.

Feldstein und Feldspath; grau ins Weiße ziehend, auch gelblich, röthlich oder grünlich; Körner, krystallinische Massen und XIIe, die stets mehr und weniger in die Länge gezogen sind.

Der Feldspath ist theils dem Augit sehr innig verbunden, theils durchzieht er das körnige Gemenge aus Feldstein, Augit und Magneteisen in langen Streifen.

Zuweilen bezeichnet den Feldspath der eigenthümliche, dem Adular zustehende Schein.

Manche Feldspath - Xlle, im feinkörnigen Dolerit porphyrartig eingemengt, sind glasig (so u. a. bei Rothweil und Bischoffingen am Kaiserstuhl).

Andere sind verwittert, beinahe erdig.

Augit; im Gemenge fast stets schwarz erscheinend, oder unrein grün, mit vielem Grau untermischt, in einzelnen Splittern aber, und in größern krystallinischen Parthieen, schön dunkelgrün, auch grünlichgelb.

Die lezte Farben-Abänderung, zumal dem etwas aufgelösten A. eigen, hat mitunter Verwechselungen mit Ofivin veranlafst.

Krystallinische Parthieen, Körner, auch Krystalle, der Form nach nicht bestimmbar, nadelartig, oder mehr ausgebildet und dann der Var. No. 6 oder 9 (Pyroxène bisunitaire oder soustractif) zugehörend, zuweilen bis fast einen Zoll lang und verhältnissmässig breit, die Kanten mitunter abgerundet.

Von vorzüglicher Frische und Schönheit sind die Augite in den Doleriten des Kaiserstuhles (welches Gebirge sich überhaupt auszeichnet durch the große Frequens der Augite, so namentlich um Limburg am Rhein, Rothweil, Burkheim u. s. w.); ferner in den Doleriten Irlands, so u. a. in jenen der Berge von Sliesamisch.

Manche größere Augit-Xlle umschließen kleine Magneteisen-Theile, auch Glimmer-Blättchen.

Das Gefüge des Augits mehr und weniger deutlich blätterig.

Magneteisen; eisenschwarz, selten blau ader bunt angelaufen; muschelig; glänzend; klein und fein eingesprengt, Körner, seltner größere rundliche Massen (so u. a. bei Oberbergen im Kaiserstuhl-Gebirge), auch höchst klein, nur durch das schärfste Suchglas erkennbare Krystalle; bald hin und wieder zerstreut, bald häufiger und mehr gleichmäßig verbreitet durchs Ganze der Gesteinmasse.

Ost zersezt; mitunter als blätterige Substanz erscheinend, die einen schwarzen Strich gibt und Papier sleckt. — Der, in manchen Beschreibungen des Dolerits erwähnte, Diallagon dürste zerseztea Magneteisen seyn.

Das Gemenge grob-, bäufiger klein- auch feinkörnig; lezteres oft in dem Grade, dass das Ganze kaum noch krystallinisch oder körnig sich darstellt, sondern ein mehr dichtes, seheinbar gleichartiges (basaltisches) Ansehen erlangt.

Dem beweffneten Auge gelingt es indessen stets von dem Gemengtseyn Ueberzeugung zu erhalten.

Feldspath und Augit sind bald in ungefähr gleichem Menge-Verhältnisse vorhanden, bald herrscht der eine oder der andere dieser Bestandtheile vor; dadurch, so wie durch die häufigere oder geringere Anwesenheit des Magneteisens, werden die zahlreichen Modifikationen der Felsart bedingt.

Dolerite, deren Gemenge fast nur aus Feldspath - und Augit-Krystallen besteht, und die wenig dezwischen zerstreutes Magneteisen enthalten, führen wohl den Namen Dolérite granitoïde oder symplectique.

Der klein - und feinkörnige Dolerit zumal enthält viel Augit, nicht selten auch viel Magneteisen. Er ist in solchem Falle dunkel grünlich - oder graulichschwarz, das zuweilen ins Blauliche zieht, oder mehr grau, besonders bei gewisser Auflösungsstufe. Das Ganze ersoheint als ein Verschmelzenes der einzelnen Gemengtheile; Augit, Feldstein und Magneteisen sind feinkörnig und innig

mit einander verbunden, dazwischen finden sich kleine augitische Ausscheidungen und Feldspath, selten in Xllen, und diese nie regelrecht ausgebildet, stets sehr in die Länge gezogen, mehr in xllinischen Theilen, gefärbt von Augit, aber mitunter noch wohl unterscheidbar durch Textur- und Glanz-Verhältnisse.

Manche Dolerite der Gegenden um Hanau (Steinheim, Wilhelmsbad) und Frankfurt, zumal jene der tieferen Lagen.

Bei noch größerer Feinkörnigkeit verschwinden auch die augitischen und feldspathigen Ausscheidungen, oder sie versließen mehr mit dem Ganzen der Masse; das Gestein erhält ein scheinbar dichtes Ansehn, aber nie büßt es sein Schimmerndes ein und dieses Schimmernde ist über die ganze Fläche stets verbreitet und ohne Unterbrechung durch nicht schimmernde Stellen.

Steinheim; Frankfurt; St. Luces unfern Bassano.

Hieher der meiste sogenannte grünsteinartige Basalt oder basaltische Grünstein.

Zuweilen treten in dem feinkörnigen, scheinbar dichten Dolerit einzelne Feldspath - Krystalle auf und rufen ein porphyrartiges Gefüge hervor (porphyrartiger Dolerit, Dolérite porphyroïde). Auch wird ein solches Gefüge mitunter bedingt durch größere und kleinere augitische Xlle, die, mehr und weniger regelvoll ausgebildet, ohne Beständiges in der Richtung im Gestein zerstreut, wohl aber zu mehreren durch einander gewachsen sind und mannichfach gruppirt (porphyrartiger Basalt mancher Geognosten).

So nomentlich am Schlossberge unfern Achtkarn und bei Rothweil

Zuweilen ist der Augit in dem Grade vorwaltend im doleritischen Gemenge, daß die Felsart fast ganz augitisch wird und der Feldstein nur eben noch durchschimmert. In solchem augitreichen Dolerit trifft man dann mitunter einzelne reinere Ausscheidungen von gemeinem Augit, sehr selten auch von Kockolith. Lezterer findet sich selbst in Körnern den Blättern des gemeinen Augits eingemengt, auf ähnliche Weise, wie im Schriftgranite, Quarz und Feldspath verbunden sind.

Der sehr augitische Dolerit seigt sich meist höchst fest; er entwickelt, wenn man ihn beseuchtet, nicht selten einen eigenthümlichen brandigen Geruch.

Manche Dolerit - Abänderungen bestehen aus einem Gemenge von Feldstein und Magneteisen, in welchem nur einzelne Augit-XIIe gefunden werden.

In andern waltet der Feldstein auffallend vor gegen die, übrigens in großer Häufigkeit ihm eingemengten, frischen und aufgelösten kleinen XIIe und Theile von Feldspath; dazwischen treten einzelne größere, sehr in die Länge gezogene, XIIe glasigen Feld-

spathes und mehr und weniger deutlich ausgebildete XIIe und Nadeln von Augit.

Bischoffingen unfern Burgheim, Schlofsberg bei Achtkarn, Gegend um Saspech, Kapellenberg bei Rothweil p. a. O. am Kaiserstuhl.

Der Feldstein solcher Dolerit Abanderungen ist nur scheinhar ungemengt; Schmelz-Versuche bieten den Beweis, dass Augit- und Magneteisen-Theile innig mit ihm verflossen sind. Stellenweise treten auch die Gemengtheile schon mehr sichtlich aus einander.

Zuweilen erscheint die vorwaltende Feldsteismasse leber- oder röthlichbraun gefärbt, und dadurch erlangt die Felsart für den ersten Blick ein sehr fremdes Ansehn (Jechtingen und Rothweil am Kaiserstuhl).

Blasenräume umschliest der Dolerit, zumal der feinkörnige, in gewissen Gebirgen nicht selten und hin und wieder in solcher Häufigkeit, dass er zu einem wahren Mandelsteine wird (Dolerit-Mandelstein; mandelsteinartiger Dolerit; Dolerite amygdalaire; manche sogenannte basaltische Mandelsteine).

Dem reinen krystallinischen grobkörnigen Dolerit scheint das mandelsteinartige Gefüge wenig oder nicht eigen.

Besonders in den nach oben befindlichen Lagen des Gesteines tritt die Erscheinung häufiger ein.

Die Blasenräume, rund oder in die Länge gezogen, sind bald leer, bald nur auf ihren Wandungen bekleidet mit einem glänzenden, sehr eisenhaltigen Schmelz, oder mit einer erdigen, Eisenocker ähnlichen Rinde, selten mit einem Ueberzuge von sehr kleinen, aber regelrecht ausgebildeten Eisenkies-Oktaedern (Steinheim bei Hanau), ferner sieht man jene Höhlungen erfüllt, ganz oder nur theilweise, mit verschiedenartigen Mineralien, wie: Augit, Stilbit, Mesotyp, Laumontit, Analzim, Prehnit, Kalkspath, Chalzedon, Hyalith, Grünerde, Sphärosiderit.

Augit; höchst sparsam in einzelnen Xllen.

Aber der Grundmasse des blasigen Dolerits sind die Augit-Xlle in manchen Gebirgen in größter Häufigkeit und von vorzüglicher Reinheit und Vollendung der Ausbildung beigemengt.

Stilbit; allinische Theile und XIIe, oft zugleich mit Kalkspath.

Mesotyp; meist strahlig oder faserig; die Wandungen grösserer Blasenräume überkleidend, auch in kleinen kugeligen und eirunden Massen. Kaszenbuckel; Reinau im Hanauischen.

Analzim; zierliche XIIe, zum Theil mit einer Kalkspathrinde überzogen, auch begleitet von Quarz-Krystallen.

Inseln Schottlands.

Kalkspath, auch Bitterkalk; vorzüglich häufig, mitunter in ausgezeichneten rhomboedrischen Krystallen, auch als kleinnierenförmiger und drusiger Ueberzug.

Gebirge des Kaiserstuhles, namentlich bei Limburg und bei Eckartsberg unsern Alt-Breisach.

Manche der bis dahin genannten, die Blasenräume des Dolerits auskleidenden, Substanzen bieten sehr unzweideutige Beweise von statt gehabter Binseihung. Große Spalten verbinden die einzelnen Blasenräume; anf ihnen sieht man dieselben Substanzen, nur in kleinern, minder regelrecht ausgebildeten Xllen, wie in den größern Höhlungen. Bei andern Ausfüllungsmassen der Blasenräume tritt das Bezeichnende der Infiltration keineswegs deutlich hervor. Das die Höhlungen Erfüllende versliefst gleichsam mit dem doleritischen Gemenge; auch sind die Räume zum Theil so seltsam gestaltet, dass die von ihnen umschlossenen Fossilien mehr als Gemengtheile der Felsart erscheinen.

Hyalith; als traubiger oder nierenförmiger Ueberzug, die Wandungen der Blasenräume unmittelbar bekleidend, oder einer Kalkspathrinde ausliegend.

Ihringen und Nieder Rothweil am Kaiserstuhl; Gegend um Frankfurt; Steinau im Hanauischen (hier sieht man gewöhnlich den Hyalith überdeckt mit einer weisen, zackigen, traubigen, auch tropfsteinartigen, vor dem Löthrohr unschmelzbaren, Substauz).

Sphärosiderit; als kugeliger, nierenförmiger, oder traubiger Ueberzug größerer Drusenräume.

Namentiich bei Steinheim unfern Hanau.

Von beigemengten Fossilien führt der Dolerit, besonders der klein- und feinkörnige, mehr und minder häufig: Nephelin, Hauyn, Sodalit, schwarzen Granat, Leuzit, Glimmer, Hornblende, Wernerit (?), Grünerde, Olivin, Quarz, edlen Opal, Kalkspath, Eisenkies und Eisenglimmer.

Nephelin; lichtegraulichweiß und gelblichgrau, kleine zilinische Parthieen, zerstreut im doleritischen Gemenge, XIIe der Kernform, ohne Beständiges in der Richtung eingewachsen, meist einzeln, seltner zu zweien verbunden.

Kazzenbuckel bei Eberback im Odenwalde.

Im frischen Gestein sest und innig verwechsen mit den bildenden Theilen und in manchen Dolerit-Abanderungen so häufig, dass sie sest den Charakter wesentlicher Gemengtheile annehmen. Dem höchstseinkörnigen Dolerit zumal stehen die reinsten, glasigglänzenden Nephelin-XIIe zu. Beim Zerschlagen des sesten Gesteins stellen sich die XIIe meist nur in Umrissen,

Sechsecke und Rechtecke, dar. Aus dem etwas zereinten Dolerit ragen die Säulen des Nephelins hervor; endlich erliegen auch diese dem Verwitterungs-Prozesse, sie werden umgewandelt zu einer graulichweissen erdigen Substauz, oder gänzlich zerstört und hinterlassen dann in der Felsart sehr deutliche, ihren regelrechten Gestalt - Verhältnissen entsprechende, scharf begrenzte Vertiefungen.

Nach v. SCHMIZ (Bullet. philomett; 1822, p. 176) Endet sich der Nephelin auch im Dolerit des Kaiterstuder Gebirges.

Hauyn; eingesprengt und in kleinen xllinischen Parthieen. Montdor in Aupergne.

Sodalit; grau; xllinische Theile; mitunter sehr vorwaltend: begleitet von Magneteisen, dessen kleine rundliche Massen zuweilen von einer Sodalit - Rinde umzogen erscheinen, von schwarzem, dem S. eingewachsenen, Granat, auch von Eisenkies, der eingesprengt ist in Sodalit.

Kaiserstuhler Gebirge, namentlich bei Oberbergen und an der Eihelspisse.

Seltner scheint der Sodalit den Feldstein im doleritischen Gemenge au vertreten, so, dass die Felsart aus Augit, Sodalit und Magneteisen ausammengesezt ist.

C. G. GMELIN and BREITHAUPT, SCHWEIGGERS Journ. d. Chem. u. N.; VI., 74 S.

Schwarzer Granat (Melanit); Rauten-Dodekaeder, meist entkantet, einzeln eingewachsen; stellenweise in großer Häufigkeit.

Kaiserstuhler Gebirge, Nieden Rothweil, Oberbergen.

Im verwitterten Dolerit sind die schwarzen Granaten in der Regel unversehrt geblieben.

Leuzit; kleine Trapezoeder, häufig sehr aufgelöst, aber die Form wohl erhalten; theils zugleich mit schwarzem Granat.

Nieder - Rothweil.

Glimmer: braun, schwarz; Blättchen, hin und wieder zerstreut, XIIe der entscharsseiteten Abanderung, einzeln eingewachsen . auch reihenweise verbunden.

Die Glimmer-Einmengungen scheinen da häufiger zu gerden, wo der Magneteisen Gehalt im Dolerit abnimmt. Der Glimmer neigt sich oft umgewandelt zu einer eisenockerigen Masse, selbst im frischen Gestein, wo er dann nicht selten zugleich mit noch unzersesten, oder mit halb aufgelösten Glimmertheilen eingemengt ist.

Hornblende; nicht häufig; zum Theil schon sehr strahlsteinartig; faserige Büschel.

U. a. in einigen Doleriten Schottlands, dann in jenen des Kassenbuckels.

Wernerit (?); kleine xllinische Massen, theils zur Säulenform sich neigend, mit deutlichen Blätter-Durchgängen, häufiger strahlige und faserige Parthieen.

Eichstetten im Kaiserstuhler Gebirge.

Grünerde; zuweilen zerstreut durchs Ganze der Massen,

auch nur stellenweise in kleinen Parthieen, die gleichsam als wolkige Zeichnungen erscheinen.

Olivin; sahr sparsam, und nur selten ausgezeichnet in grössern Körnern.

Gegend um Frankfurt; Berge von Sliegemisch in Schottland; Hammersfiord in Ostisland.

Car manche Angaben vom Vorkommen des Olivins im Dolerit mögen auf Verwechselungen jener Substanz mit Augit berahen. — Dem grobkörnigen Dolerit scheint der Olivin fremd; so wie aber das Gemenge feiner wird, stellt er sich hin und wieder ein in einzelnen Körnchen, und sein Erscheinen wird häufiger, jemehr das Gestein dem Basalt sich nähert.

Quarz; eckige Stücke.

Val d'Agno im Vicentinischen.

Edler Opal; kleine rundliche eingewachsene Theile, auch nur eingesprengt.

Gegend um Frankfurt.

Kalkspath; in kleinen, doch mitunter dem freien Auge noch sichtbaren Theilchen zerstreut.

Eisen kies; durch das Ganze der Masse zerstreut in kleinen Theilchen, auch angeflogen auf Kluftslächen.

Eisenglimmer; kleine Blättchen.

Der Doleritgeht in Basalt über und in Wacke.

Mit dem Basalte steht der D. in der innigsten Verbindung; er ist ein Basalt, dessen Mengtheile sichtbar geworden, und so auffallend der Unterschied zwischen dem krystallinischen grobkörnigen Dolerit (z. B. jenem vom Meisner in Kurhessen) und einem vorzüglich bezeichneten dichten Basalte (wie u. a. der von Burkharz im Vogelsgebirge) ist, so groß zeigt sich von der andern Seite die Zahl der Zwischengleder, bei deren Bestimmung man nicht selten zweifelhaft bleibt.

Der allmählige Uebergang des Dolerits in Basalt lässt sich u. a. vorzüglich deutlich am Meisner beobachten und zu Saint-Sandouz in Auvergne.

Der Uebergang des Dol. in Wacke wird meist durch Auflösung seiner Gemengtheile bedingt, wobei das Ganze mehr thonig wird und ein scheinbar gleichartiges Ansehn erhält.

Verwitterung erleidet der Dolerit im Allgemeinen leicht.

Zumal bei starkem Eisengehalte ist er sehr empfänglich für die Einwirkungen des Luftkreises. Ueberhaupt sind die Verwitterungs-Phänomene nach dem Verschiedenartigen des doleritischen Gemenges in qualitativer und quantitativer Beziehung bei weitem nicht immer gleich, und die Grade der Zersezzung selbst zeigen sich sehr vielfach. Schneller verwittert im Ganzen der Dolerit mit Mandelstein-Struktur.

Zuerst überdeckt sich die Außenfläche der Gesteinmassen mit braunlicher Rinde, welche die atmosphärische Feuchtigkeit stark anzieht. Nach und nach wandelt sich die Farbe des Innern zu gelb und braun, oder das Ganze verbleicht. Durch Zerklüftungen wird die Felsart getrennt in größere und kleinere, mehr und weniger scharfkantige und frischeckige Blöcke und Massen. Das Ganze büßt allmählig sein Körniges und zugleich seine Festigkeit ein; es wird erdig, zerreiblich und erlangt das Ansehn einer grünlichen Erdart mit kleinen weißen Kaolin-Theilen.

Die Augit-XIIe, minder leicht zerstörbar, treten dann oft erst deutlich hervor; die Feldstein-Theile färben sich roth, dadurch erhält das Gestein ein geslecktes Ansehn; oder sie wandeln sich um zu einer eisenockerartigen, auch zu einer thonigen Substanz.

Eigene Erscheinungen zeigt der lagerartig vorkommende Dolerit bei seiner Zersezzung. Er unterliegt sehr ungleichartig, und nur stellenweise leicht dem zerstörenden Prozesse. So gestaltet sich allmählig eine wellenartig gebogene Außenfläche mit einzelnen hervorragenden hügeligen Erhabenheiten, aus den festeren Parthieen des Gesteines bestehend. Strömungen bedingen allmählig bedeutendere Aenderungen; sie führen tiefe, gewundene Schluchten herbei u. s. w.

Der zersezte Dolerit ist mitunter schwierig erkennbar. Er erhält ein eigenthümliches, fremdartiges, zum Theil schlackenförmiges Ansehen durch Auflösung des Feldspath – Gehaltes; oder das Ganze wird zu einer dunkelgrünen, oder schwärzlichen zelligen Masse. In andern Fällen erscheinen die Gemengtheile erst dana mehr getrennt und deutlich, wenn ein gewisser Grad der Zersezzung vorhanden ist.

Das lestere tritt u. s. ein bei dem in Verwitterung hegrissenen Dolerit vom Kapellenberge bei Nieder-Rothweil; durch dieses Gestein vermag man, mehr zuverläsiger, manche etwas räthselhaste Gebilde des Kaiserstuhles mit den entschiedenen Doleriten dieses Gebirges in Verbindung zu bringen.

Auch der zu mehr und weniger gröblichem Sand umgewandelte Dolerit ist sehr geeignet zur näheren Ausmittelung der wahrhaften Natur seines Gemenges.

So zeigt u. a. jener von Amoltern am Abhange des Kaiserstuhles die deutlichsten kleinen Augit-Krystalle, untermengt mit Köruern von Magneteisen, von Feldspath und Feldstein.

Dem Pflanzen - Wachsthum ist der aufgelöste Dolerit sehr förderlich; es geht aus ihm eine überaus fruchtbare Erde hervor, und schon in den Spaltungen und Rissen des Gesteines zeigt sich häufig eine üppige Vegetation.

Schichtung ist dem Dolerit nicht immer eigen. In manchen Gebirgen nimmt man nur Andeutungen von Schichtung wahr; in andern ist das Gestein abgetheilt in nicht mächtige wagerechte Schichten. Seltner haben die Schichten, viel Regelmäßiges im Streichen und Fallen zeigend, auf nicht unbedeutende Erstreckung, zwei bis drei Fuß Mächtigkeit. Oft ist keine Spur von Schichtung vorhanden; nur ein Geschiedenseyn in Bänke, wie bei gewissen Graniten, ist bemerkbar.

Der Dolerit zeigt mehr und weniger regelvolle säulenformige, auch kugelige Absonderungen.

Die Säulen, vier-, fünf- und mehrseitig, im Durchmesser bald nur von wenigen Zollen, bald sehr beträchtlich, mitunter 9 bis 40 Fuss hoch, stehen, senkrecht gegen die Auflagerungssläche, an einander gereiht, gewaltigen Felswänden gleich.

Irlandischer Riesendamm, Staffa u. s. w.

Die Klüste der Ablosungen sieht man meist überdeckt mit einer braunlichen Verwitterungsrinde, oder bekleidet mit einem dünnen Ueberzuge von Kalkspath, auch mit einer Decke von Lichenen und Moosarten.

Die kugeligen Absonderungen, theils durch Verwitterung der Säulen entstehend, haben konzentrisch-schaalige Ablosungen mit einem, nach der Mitte hin stets fester und feinkörniger werdenden Kern.

Dieser Kern ist nicht selten fast vollkommen basaltisch.

Dransberg bei Dransfeld unweit Göttingen.

Zuweilen umschließt eine bald mehr, bald weniger rein ausgebildete Rinde von Halbopal die Kugeln; auch dringt der Halbopal in kleinen Sreisen und Trümmern in die Masse der Kugeln ein (v. OTENHAUSEN). Durch Zerklüftungen erhalten manche Felswände des Dolerits ein treppenartiges Ansehen.

So namentlich der Altarstein am Meisner.

Besonders der D. mit Mandelstein-Gefüge ist in vielen Gebirgen nach allen denkbaren Richtungen zerklüftet.

Die gangartigen Räume des Dolerits sind erfüllt mit: Feldspath, Quarz, Halbopal, Kalkspath, Arragon, Dolerit, Basalt.

Felds path; kleine Gänge, scheinbar der Gebirgsmasse in der Bildungszeit gleichstehend; stellenweise einige grünlichschwarze Einmengungen enthaltend, seltner gemengt mit Hypersthen, auch Glimmer und Apatit eingewachsen enthaltend.

Lexteres u. a. auf der Schottischen Insel Rum.

Im Kaiserstuhler Gebirge scheint Feldstein auf Gängen im Dolerit vorzukommen; so namentlich an der Eichelspisse.

Quarz; derb, theils in Bipyramidal - Dodekaedern, zuweilen begleitet von dichtem und faserigem Braun-Eisenstein. Sezt meist nur Adern zusammen.

Halbopal; Gänge, mehrere Fus mächtig; sehr mannichfaltig rücksichtlich der Farben-Verschiedenheit; zum Theil verwachsen mit Chalzedon.

Steinkeim unfern Hanau.

Kalkspath; Gänge, öfter nur Adern; besonders häufig in manchen aufgelösten Doleriten.

Das Vicentinische.

Viela Kalkspath-Trümmer dürsten von späterer Einseihung herrühren.

Arragon; die Räume von Klüften und Spalten erfüllend, welche das Gestein in verschiedenen Richtungen durchziehen, jedoch nie eine beträchtliche Erlängung haben, auch nicht in große Teufe niedersezzen; der Arragon ist mit der Neben-Gebirgsart nicht fest verwachsen.

Kaiserstuhler Gebirge, Burkheim.

Dolerit auf Gängen in Dolerit; die Gänge mitunter einige Fuß mächtig.

So namentlich am Berge von Salisbury-Craig in Schottland.

Basalt.

U. a. auf dem Schottischen Eilande Rum.

Von erzführenden Gängen, die im Vicentinischen den Dolerit-Mandelstein durchsetzen, spricht Manaschini a. a. O. 104. Er führt namentlich Bleiglanz, Kupfer- und Eisenkies, Rothgültigerz, Blende u. s. w. auf. Die Gangarten sind Kalk- und Barytspath,

aufserdem sollen sich, als begleitende Substanzen, Gyps, Quarz und, Anhydrit finden.

Der Dolerit macht bald ein Glied basaltischer Formationen aus und findet sich basaltischen Gesteinen, auch der Wacke, aufgelagert; bald ist er dem rothen Sandsteine, angeblich auch dem Alpenkalk, ein- oder aufgelagert; ferner trifft man ihn unmittelbar auf Glimmerschiefer ruhend und endlich erscheint er auf Gängen in ältern und neuern Gebirgsarten.

BOUE, Essai géol. sur l'Ecosse; 123 etc 421 etc.

Der dichte D. wird häufiger in der Teufe, der grobkörnige und mehr krystallinische, so wie der blasige D. in den obern Lagen getroffen.

Auf Gängen kommt der D. zumal im Gneisse und Glimmerschiefer, auch im Talkschiefer vor, dann im rothen Sandstein, im Kalkstein u. s. w.

Manche der, beim ähnlichen Vorkommen des Basaltes anzuführenden, denkwürdigen Erscheinungen, sind auch bei Dolerit-Gängen bemerkbar, namentlich was ihre Einwirkung auf das Nebengestein betrifft.

So erleidet z. B. der Kalkstein, in welchem, am Berge la Ronchetta Im Vicentinischen, Dolerit Gänge aussezzen, in der Nähe derselben, und bis zu einer Entsernung von mehrern Fus, aussallende Aenderungen. Er verbleicht, büst seine Porosität ein, erlangt ein krystallinisches Ansehen, zeigt Talkgehalt u. s. w. Der Sandstein von Stirling Castle in Schottland erscheint nicht nur in seinen obersten Schichten zum Theil wie abgebrochen und von den in den Bruch eingedrungenen Dolerit Masse gehoben, ondern verlaust sich auch da, wo er mit dem Dolerit in Berührung ist, in eine hornsteinartige Masse.

Man zählt den D. den vulkanischen Felsarten bei, und zwar den ältern Erzeugnissen der Feuerberge. Der Schule Werner's gilt er als Glied der sogenannten Flöztrapp-Formation.

Der Dolerit sezt die spizzigen oder kegelartig gestalteten, mit Trümmern und mit Haufwerken großer Gesteinblöcke umlagerten, Gipfel mancher hohen Gebirge zusammen. Er hat mitunter fast senkrechte Felswände, einige hundert Fuß hoch. Tiefe, sehr steile Schluchten laufen an seinen Berg-Gehängen herab. Am Seeufer bildet er hin und wieder schroffe Klippen.

Die Verbreitung des D. dürfte um Vieles bedeutender soyn, als man bis jezt im Allgemeinen zu glauben geneigt gewesen; denn gar manche Felsarten werden sich, bei mehr sorgsamer Untersuchung, als dem Dolerit zugehörig darthun, welche früher andern Gesteinen beigezählt worden; namentlich gilt diess von vielen Felsarten, die man bis daher als Basalte angesprochen.

Odenwald; der Kazzenbuckel, unsern Eberbach sm Neckar. Der Dolerit durchbricht auf der Spizze den, aus rothem Sandstein zusammengesezten Berg.

Kaiserstuhler Gebirge im Breisgau.

Maynthal zwischen Hangu und Frankfurt, namentlich bei Steinheim, Wilhelmsbad, Bockentwim u. s. w. Der D. sezt aur Erhöhungen zusammen, die wenig und sehr sanft ansteigen aus der Fläche des Thales.

Meisner in Kurhessen. Das über 300 bis 500 Fuss mächtige Doleritund Basaltlager beurkundet in gressen Zügen das nahe Vorwandtseyn beider Felsaten. An dan tiesern Stellen reiner Basalt, der, nach der Höhe zu, mehr und mehr sich dem Dolerite nähert und endlich in diesen vollkommen übergeht.

Das Vicentinische (Ongaro-Thal, Cegend um Recoaro, Prebianca; Prack-Thal; Molino di Sotto u. s. w.). — Im Val d'Agno überlager; er nicht nur den Glimmerschiefer unmittelbar, soudern hat auch alle Spaltungen und gangartigen Räume seines Sohlen-Gesteines erfüllt; den Dolerit bedecken ein kalkiges Trümmer-Gestein und Alpenkalk.

Ausergne (Saint-Sandoux u. a. O.; mitunter Dolerit-Platesus von mehr als vier Quadrat Meilen Ausdehnung); Prosence (der sogenannte verlöschte Vulkan von Beaulieu unsern Aix) u. s. w.

Schottland, sehr häufig, auf dem Festlande, wie auf den Inseln.

Die Faröer an den im Vorhergehenden bereits nahmhast gemachten

In den Kordilleren sehr selten (indessen scheint ein Gestein auf der Strafse von Ovexeras nach den heißen Quellen von Comangillo unseru Guanaxuato hieher zu gehören).

Guadeloupe (Houelmont).

Zum Dolerit gehört wohl ohne Zweisel auch die sogenanste Lava vom Capo di Bove (Selce Romano). Ein Gestein von dunkelgraulichschwarzer, schimmernder, ziemlich dichter und scheinbar gleichartiger Grundmasse, welche, nach Fleuriau de Bellevue, ein seinkörniges Gemenge ist aus Leuzit, der seltner in Xllen, häufiger in Körnern und in kleinen xllinischen Massen, frisch und glasigglänzend vorkommt, dann aus Augit (Xlle der Var. No. 6, bisunitaire), Magneteisen, Nephelin und Melilith, welche Gemengtheile in sehr wechselnden quantitativen Verhältnissen zusammentreten. In Blasenräumen umschließt das Gestein: Nephelin, Melilith, Augit, Gismondin, Mesotyp und Kalkspath. Die Wände der Spal-

tungsklüfte, von welchen die Felsmasse durchzogen wird, zeigen sich hin und wieder bekleidet mit Xllen von Nephelin, und von Melilith.

Das Gestein kommt in der Gegend von Rom in zemlicher Verbreitung vor und sezt unter andern einen Hügel zusammen, unter dem Namen Capo di Bore bekannt, zwei Miglien von der Porto San Sebastiano entfernt; die Appische Strafse führte ehedem über jenen Hügel.

Zu den wesenslichen Gemengtheilen der Römischen Felsart, scheint der Nephelin zu gehören (wie dies mitunter auch beim Dolerit des Kassenbuckels bemerkt wird). — Durch den Leuzit dürste der Feldspath oder Feldstein gleichsam vertreten werden.

FLEURIAU DE BELLBVUE, Journ. de Phys.; LI, 459; & v. BUCH, Bechacht; 11. 60 ff.

5. Gabbro.

Unter dem gemeinsamen Namen Gabbro begreifen Thotom Tozzerri und seine Vorgänger die Felsart, von welcher die Rede, und den, ihr in jeder Hinsicht nahe verwandten, Serpentin; aber die meisten Gabbroarten der Florentiner gehören dem eigentlichen Gabbro an.

Syn. Korde di Corsica; Granitomo; Granito di Gabbo und dell' Impruneta; Urgrunstein und Serpentinstein zum Theil; serpentinischer Urgrunstein; Serpentinit; serpentinartiger Granit; Zobtenfels; Schillerfels (v. Raumen); Granite de Diallage; Euphotide (Haur); Ophiolithe (Brongmiant); Diallage: Rock.

L. v. Buch ¹, v. Humboldt ², Hausmann ³, Jasche ⁴, Cerman ⁵, Graf v. Vargas Bedeman ⁶, C. F. Naumann ⁷, Targioni Tozzetti ⁸, A. Brongniart ⁹, Beudant ¹⁰.

- s. Reise mach Norwegen; I, 476; II, 84; Berlin. Magaz.; IV; 128 ff. VII, 234 ff.
- s. Geognost. Versüch; 100 ff.; 198 ff.
- 3. Nord., Beitr.; 1, 23 ff.; Gött. gel. Anz.; 1822, S. 2024 ff.
- 4. Kleine min. Schriften ; I, 62 ff.
- 5. Taschenb. für Min:; XV, 25 ff.
- 6 Reise nach dem Norden; I. 50: ff.
- 7. GILBERT'S Annal. d. Phys.; LXXI,
- 8: Relazioni d'alcuni viaggi etc.; 11, 432, (Ediz. 2.)
- 9. Ann. d. Min.; VI, 177 etc
- to. Voyage min: en Hongrie; II, 99 etc.; III,

Aus Feldstein und Diallagon, häusiger aus Feldstein, Feldspath und Diallagon bestehend; die bildenden Theile im körnigen Gefüge mit einander verbunden.

Das Gemenge aus Feldstein und Disliagon wird unter den Römstehen Alterthümern nicht gefunden. Es wurde zuerst in Florens verarbeitet (Laurentisische Kapelle), wohln man das Gestein unter dem Namen Verde die Corsica, zur Zeit Ferdinands von Medicis, im Jahr 1604, aus Korsika btrachte. Den aus Feldstein, Feldspath und Diallagon zusammengesezten Gebbre seheinen die Künste früher gekannt zu haben (Vasen im Vatikanischen Museum).

Als Gestein einer großen Menge von Blöcken, zeretreut im Wadtlande und auf den Bergen des Jura, zuerst durch Saussunz beschrieben. In seiner Allgemeinheit, und in den Verhältnissen, zu den ihn begrenzenden Felsarten, ist der Gabbro am frühesten durch L. v. Buch untersucht und beschrieben worden; demungeschtet scheinen manche geognostische Schriftsteller neuester Zeit denselben nicht zu kennen, oder schildern ihn höchst unvollständig. Zu nachstehender Charakteristik des Gabbro haben die meisterhaften Abhandlungen des genannten trefflichen Gebirgssorschers bei weitem die wichtigsten Angaben geboten.

Feldstein (Jade); weiß, graulich, grünlich, gelblich; ausgezeichnet grob - und dicksplitterig im Bruche, seltner höchst feinkörnig.

Hat für den ersten Blick etwas Quarzähnliches.

Feldspath; weiß, grünlich; xllinische Theile und Krystalle.

Im feinkörnigen Gabbro findet sich der F. meist in langen Nadeln, welche durch den Diallagon hinschießen.

Das Gefüge des Feldsp. körnig, seltner blätterig und meist nur unvollkommen.

Diallagon (Smaragdit und Schillerstein); grau, braun, apfel-, auch lauchgrün, in der Regel sehr dunkel, oft fast schwarz; große Blätter (nicht selten über 6 Zoll lang), zum Theil mit Andeutungen von regelrechter Ausbildung.

Die grünen und grauen Diallagone zeigen allmählige gegenseitige Uebergänge in derselben Gesteinmasse.

Mussinet bei Turin.

Der metallisirende Diallagon u. a. in den Gebirgen von Braco, in den Apenninen, in prachtvollen krystallinischen Parthicen.

Der Gabbro mit Smaragdit ist im Allgemeinen nicht so verbreitet, als derjenige, welcher Schillerstein führt.

Das Gemenge grob-, auch kleinkörnig, die bildenden Theile vollkommen deutlich erkennbar (*Euphotide granitoïde*); oder so feinkörnig, daß die einzelnen Theile unkenntlich werden.

BEUDANT (a. a. O; 11, 93; 111, 52) erwähnt eines schieferigen Gabbro, der bei Olah-Pataka unsern Bethler und auf der linken Seite des Sajo bei Dobschau in Ungarn vorkommt.

Feldstein häufig das Vorherrschende, seltner dem Feldspath nachstehend im Menge-Verhältnis. Feldspath, meist sparsam erscheinend, oft nur als Einmengung in der Feldsteinmasse. Diallagon fehlt nie im Gemenge, mitunter wird er selbst vorwaltend und verleiht in solchem Falle dem Gestein ein dunkles Ansehn.

Leateres hat u. a. zwischen dem Vola - und Af-See in Norwegen statt.

Zuweilen macht ein kleinkörniger Diallagon die Hauptmasse, in welcher feinkörniger Feldspath gleichsam versteckt ist.

Felsen um Covigliano. .

Oder es erscheint der Diallagon ohne alle Beimengung von Feldspath - Theilen, in Lagen, auch in ganzen Schichten im Gabbro.

Pors-Ele in Finmarken.

Von beigemengten Mineralien sieht man im Gabbro: Hornblende, Glimmer, Talk, Quarz, Granat, Speckstein, Epidot, Kalkspath, Eisenkies, Magneteisen, Nigrin.

Hornblende; neben den wesentlichen Gemengtheilen auftretend, verleiht dem Gestein zuweilen ein dioritartiges Ansehn.

Ufer des Fiumalto auf Korsika; Pietramala.

Glimmer; tombackbraun; Blätter, mitunter zu kleinen Nestern zusammengehäuft.

Norwegen, Evanger im Bergenstift.

Talk; weiß, auch grün; Blättchen, schuppig auf einander liegend.

Quarz; nur sparsam.

Oestliche Küste zwischen Genua und Sacona.

Die nicht seltenen Drusenräume des Gesteines sieht man auf ihren Wänden mit vollkommen ausgebildeten Bergkrystallen besezt.

Granat; braun, auch roth; xllinische Massen, auch Xlle, oft von beträchtlicher Größe, sind in der blendend weißen Masse des körnigblätterigen Feldspathes zerstreut, wodurch das Gestein zu einem der schönsten Gemenge wird, auch zeigt sich der Granat mit Diallagon so verbunden, daß entweder eine Granathülle Diallagon einschließt, oder umgekehrt.

Norwegen, zwischen Gudsang und Simlenaes, auch zwischen Bergen nd Turness.

Speckstein; in zahllosen weißen Flecken durch das Ganze der Massen vertheilt.

Epidot; kleine zusammengehäuste XIIe, auch einzelne Strahlen. Mont Rose; Felsen von Covigliano.

Kalkspath; mehr körnig als blätterig; fleckweise vertheilt. Thal Crasignola unweit Borghetto.

Eisen kies; einzelne Punkte, zumal im kleinkörnigen Gabbro. Magneteisen; Körner.

Nigrin; eingesprengt.

Hars , swischen Neustadt und Oderkrug.

Der Gabbro steht vorzüglich dem Serpentin nahe und geht häufig in ihn über, außerdem verlauft er sich auch in Diorit, Granit und in Thonschiefer.

Dem Serpentin ist der G. sehr nahe verwandt, nicht nur was die Beziehungen der Lagerung angeht, sondern auch in Hinsicht der Bestandstoffe. Beim Serpentin ist die Zusammensezzung nur durch höchste Feinkörnigkeit unkenntlich geworden, auch scheint derselbe zugleich mit Talktheilen übermengt.

Der Uebergang des G. in Thonschiefer u. a. am Nordkan des Eilandes Mageröe beobachtet.

Geht der Gabbro auch in Aphanit über?

Bei der Zersezzung zeigt der Gabbro auffallende Erscheinungen, eine Folge des ungleichen Widerstandes, den seine Gemengtheile gegen äußerlich einwirkende Ursachen zu leisten vermögen.

Der Feldstein ist leichter zersezbar, als der Diallagon; daher das Rauhe aller Felsblöcke des Gesteines auf ihrer Außenfläche. Die Diallagon-Blätter ragen hervor aus den Höhlungen verwitterter Feldstein-Massen.

Den Fuss mancher Gabbro-Berge sieht man umlagert mit ungeheuerm Gerölle, Bruchstücke der Felsart, Massen mitunter von überraschender Größe.

Schichtung steht dem Gabbro in den häufigsten Fällen nicht zu; nur beim feinkörnigen findet man zuweilen nicht undeutliche Schichtung. Die Schichten erscheinen dann ziemlich mächtig und in der Mächtigkeit gleich bleibend.

In vielen Gebirgen trennen unzählige Klüfte die Masse des Gesteines.

Die Klustsflächen zum Theil bekleidet mit sehr dünner Rinde von grasgrünem Epidot.

Pors · Ele in Finmarken.

Als Gangarten führt der Gabbro Quarz und Kalkspath.

Die Quarz-Gänge häufig sich zertrümmernd, oft nur Adern, sind mitunter kieshaltig.

Kalkspath; meist nur in Adern.

Da, wo der Gabbro mit Kallstein überlagert ist, rühren jene Kalkspath-Adern wohl ohne Zweisel von Einseihung her.

Auf untergeordneten und fremdartigen Lagern finden sich im Gabbro: Serpentin, Jaspis, Kalkstein, Quarz, Kupfer- und Kobalterze.

Jaspis; roth, violenblau, auch unrein grün gestreist; theils mit Einmengungen von xllrtem Quarze, von schwarzem Mangan-oxyd und von einer braunen, ockerartigen Substanz; die Lager ziemlich weit erstreckt und durch zahlreiche Klüste in viele, meist sehr dünne, Schichten und Blätterlagen geschieden; ost etwas aufgelöst und Uebergänge zeigend in ein Gestein, das dem Wezschieser ähnelt.

Prato; Montenero unfern Rochetta u. a. O.

Kalk; dunkelrauchgrau; dicht, aber in körnigen Kalk übergehend.

Alten in Norwegen.

Quarz; dünne, nicht weit erstreckte Zwischenlagen; hin und wieder mit grasgrünem Epidot.

Norwegen, Nahe des Wirthshauses von Barnestagen im Bergenstifs.

Der Gabbro, dessen Lagerungs-Verhältnisse noch nicht als überall mit zureichender Gewissheit erforscht gelten müssen, tritt theils an der Grenze der Ur- und Uebergangs-Gebilde auf, theils an jener der Uebergangs- und Flöz-Formationen. Er ruht auf Gesteinen von sehr verschiedenem Alter; daraus ergibt sich das Ungleiche seiner Bildungs-Zeiträume. Auch findet man ihn, in einzelnen Stücken und selbst in größeren Massen eingeschlossen von Felsarten, die ihm nahe verwandt sind.

Auf Glimmerschiefer gelagert und schaff von diesem gesondert.

Sessia-Thal; Mont-Rose; Norwegen (ostwarts von Alt-Eids-Gaard auf dem Wege gegen Langfiord); Ungarn (Dobschau).

Auf Glimmerschiefer gelagert; den Gabbro bedeckt Granit und auf diesem erscheint wieder Glimmerschiefer.

Norwegen, zwischen Jerkin und Doore.

Auf älterem Thonschiefer ruhend, welchem Gestein der G. in der Formationsreihe mancher Gebirge unmittelbar folgt. Finmarken; Norwegen, a. m. O.

Ruhend auf Hornblendeschiefer.

Unweit des Wirthshauses von Bainestagen im Bergenstift in Norwegen.

Einem, mit schwarzem Kalk, Talkschiefer und Grauwacke wechselnden, Uebergangs-Thonschiefer eingelagert.

Gipfel der Bocchetta unfern Genua.

Der Kalkstein wechselt u. a. im Thale der Polzevera mit dem Gabbro, ist dann oft mit der Masse desselben ganz verwachsen und in dieselbe verflößt. Dahin der sogenannte Polzevera-Marmor.

Auf Serpentin gelagert.

Zobtenberg; Genuesische Küste.

Ueber dichtem Kalk und über dem damit wechselnden glimmerreichen Sandstein.

Apenninen (namentlich Pietramala, Monte-Ferrato, Rochetta u. a. O.)

· In einzelnen Massen zerstreut in aufgelöstem Serpentin. Die Gabbro-Stücke frisch in ihrem Innern, aber nach der Oberfläche zu mehr und mehr zersezt.

Castellamonte und Baldisscro unsern Turin.

Nicht selten findet man den G. unbedeckt, frei von Ueberlagerungen jüngerer Felsarten.

Der Gabbro sezt steile Berge zusammen, mit hohen Felsen. Starke Furchen, selbst liefe Einschnitte theilen die Abhänge; Erscheinungen, denen ähnlich, welche man beim Serpentin findet. — Auch trifft man den G. in einzeln hervorragenden Spizbergen, die, aus wassergleichen Ebenen wie Inseln aufsteigen.

Die Verbreitung der Felsart ist sehr allgemein. In vier Welttheilen, unter allen Breitegraden, kommt Gabbro vor. Seine Gebirge dehnen sich oft viele Meilen weit aus und in einzelnen Bergen erreicht er eine Höhe von mehreren tausend Fuß.

Hars (am Fusse des Brockens, zwischen Neustadt und dem Oderkruge; Ettersberg nach dem Sellenberge und Radauberge zu).

Schlesien (Zobtenberg; a. v. O. der Grasschast Glas; Gebirge der Harthe bei Frankenstein).

Mähren (Bischoffskappe über Johannesthal).

Unter - Oesterreich (Langenlois bei Krems).

Die ganze innere Stadt Wien ist mit Gabbro - Quadern gepflastert, welche aus den Brüchen von Laugenlois bezogen werden.

Ungarn (Gegend von Dobschau, Bergmassen von bedeutender Höhe zusammensezzend, welche sich ausbreiten zwischen dem Sajo und der Gölnis).

Apenninen (Meeresufer zwischen Genua und Sasona, Voraggio Figline, nordwärts Florens, Thäler Susero und Crasignola; Monte Carbellone, beim Kloster della Sambuca, im Osten von Livorno u. s. w).

Oberes Wallis (Saasser-Thal, häufig zerstreut in, mitunter sehr großen,

einzelnen Blöcken, auch. Gegend des Dorfes Saas, ganze Felsen und Berge ausmachend, u. a. O.); Bündten (Cimultkeite, namentlich von Marmorera aus).

Waatland (zwischen Moudon, Yoerdun und Lausanne; Abhänge des Jura bis jenseit Genf u. s. w. in zahllosen Blöcken und einzelnen umher liegenden Stücken).

Alpen der Dauphinde (um Briancon und la Grave bestehen die Berge zum Theil daraus); Depart. der Doire (Thal Tornanche).

Piemont (u. a. der Mussinet bei Turin).

Cornwall (von St. Keverns - Kirche bis Treleever u. s. w.).

Korsika (User des Patrimonio, Gegend des Dorses Stazzona bei Cortedann um Alauzano und Orezza bei Cervione; hohe Berge von S. Piedro di Rostino, welche eine ganze Gebirgskette bilden zwischen Corte und dem Meere; serner um Rutali, an den Usern des Fiumalto u. s. w.).

Norwegen (Throngebirge im östlichen Norwegen, zwischen Röraas und Foldal, am linken Ufer des Glommenstromes; Westküste Norwegens, südwärts von Bergen, die ganze Bergreihe bildend, welche, an der rechten Seite des Samnangerfiord, gegen zwei Meilen hinlauft; Nordkap).

Santa Croce auf Teneriffa.

Das Haudstück, ausbewahrt in den Sammlungen der Bergwerks-Schule zu Paris, zeheint durch Fener etwas angegriffen

Eiland Cypern (Gegend von Famagusta).

Die Alten sollen in dem Gestein bedeutenden Kupferbergban geführt haben.

Antillen (Guançavelica über der Havana im Innern des Eilandes Kuba),

Guanazuato; Eingang der Llanos von Venesuela.

Van Diemens Land (namentlich an der Elephantenbai).

6. Eklogit.

Name, von ἐκλογή (Auswahl) abgeleitet, dem Gestein durch Haur beigelegt, in Beziehung auf die wesentlichen Gemengtheile, welche, da ihr gegenseitiges Verbundenseyn nicht gewöhnlich ist, einander besonders gewählt zu haben scheinen, um diese eigenthümliche Felsart zu bilden.

Syn. Smaragditfels; Amphibolite actinotique.

Einige Angaben über den Eklogit finden sich in GOLDFUSS und BISCHOF Beschreibung des Fichtelgebirges, II, 183. Dankbar erkennt der Verf. die Beiträge, welche ihm zur Charakteristik dieser Felsert durch seinen werthen Frennd, den Hrn Dr. SCHNEL-DER zu Reisenstein bei Hof, geworden sind. Herr FR. RESMANN zu Klagenfurth bereicherte des Verf. Sammlung mit einer interessanten Reibenfolge der Steyermärker Eklogite, Die Schilderung dieses G. eines darf übrigens bei weitem nicht als geschlossen gelten.

Aus Diallag on und Granat im krystallinischkörnigen Gefüge verbunden.

Diallagon, namentlich die Abänderung, welche den Namen Smaragdit führt; grün in mannichfachen Nuanzen.

In ältern Angaben wird der Smaragdit des Eklogits bald körniger Strahlstein, bald Omphazit genannt.

Granat; roth; Körner, gleichmäßig durch die ganze

Gesteinmasse verbreitet, oder stellenweise mehr zusammengehäuft; nicht vollständig ausgebildete Rauten-Dodekaeder, einzeln oder zu zweien in einander gewachsen.

Im Sande, der durch Verwitterung des Eklogits entsteht, liegen die Granaten oft in Menge zerstreut.

Das Gemenge ist bald von gröberem, bald von feinerem Korne; Diallagon und Granat erscheinen in ziemlich gleichen quantitativen Verhältnissen; mitunter ist der Diallagon vorwaltend.

Beigemengt sind dem Eklogit: Glimmer, Disthen, Quarz, Epidot, Hornblende, Chloriterde, Eisenkies, Magneteisen.

Glimmer; silberweiß; Blättchen, theils einzeln und sehr zerstreut austretend, theils in zusammengehäuften Blättern.

Gehört mit zu den häufigsten Beimengungen.

Disthen; blau und weiß; in kleinen krystallinischen Massen, welche im Gemenge zerstreut sind, auch hin und wieder, meist in Gemeinschaft mit Quarz, zu größern Parthieen sich ausscheiden und, in solchem Falle, einzelne Granaten enthalten.

Kupplerbrunn an der Saualpe.

Quarz; Körner, zumal zwischen den Hornblende-Theilen zerstreut, auch größere Massen.

Epidot; weiß, seltner grün; xllinische Massen, Körner.

Hornblende; kleine krystallinische Parthieen, seltner grössere Massen.

Da, wa die Hornblende · Theile zunehmen, tritt nicht selten der Granat sehr zurück, auch erscheinen seine Körner nicht sowohl dem Diallagon eingemengt, als vielmehr umschlossen von Hornblende.

Chloritorde; ihr Zutritt verleiht dem Gestein dunklere Färbung und ein eigenthümliches Ansehn.

Rekhügel bei Fettigan.

Eisen kies; eingesprengt.

Der Eklogit aus Steyermark führt noch einige Einmengungen, über welche die vorliegende Suite kein entscheidendes Urtheil gestattet.

Uebergänge soll der Eklogit in Hornblen de-Gestein und Hornblen deschiefer zeigen.

So namentlich auf dem Fichtelgebirge.

Schichtung steht dem Eklogit zu; auch ist er zerklüftet, doch nicht in dem Grade, wie der Diorit.

Auf gangartigen Räumen kommt darin, so viel bis jezt bekannt, nur Epidot vor, der sehr schmale Gänge füllt.

Das Gestein ist theils dem Gneisse, theils dem Glimmerschiefer eingelagert; ferner erscheint dasselbe auf Gneiss ruhend und wird, in solchem Falle, bedeckt von Glimmerschiefer, auch von Hornblende- oder Dioritschiefer.

An manchen Stellen ist das Dach-Gebirge weggebrochen, daher das angebliche kuppenförmige Austreten der Felsart, ein Vorkommen, das ihr, wenigstens im Fichtelgebirge, nicht eigen ist.

Der Eklogit scheint zwar, so viel man bis jezt weiß, ein nur auf wenige Gegenden beschränktes Gestein, aber die Verbreitung ist sehr beträchtlich, an den Orten, wo es vorkommt, und seine Lager haben nicht selten eine Mächtigkeit von 20 Lachtern und darüber, bei einer Erstreckung von fünf bis sieben Stunden.

Fichtelgebirge, Reuthberg bei Döhlau unfern Hof; Gegend um Eppenreuth, namentlich am südlichen Abhange gegen Stelsenbach; Schaesshügel bei Silberbach (gegen Ahornberg und Almbranz scheint sich das Ehlogit-Lager zu verlieren, es dürste aber hloss überdeckt seyn, indem überall Geschiebe sich finden); Rehhügel nordwärts Fattiguu; Heideck; Autengrün; Oberpferd; Wölbettendorf; Weisslereuth; Reutlas; Kollobachs-Mühle unsern Guttenberg.

Steyermark, Saualpe, Gedrusk-Kogel und Kupplerbrunn; Bacher-Gebirge im Cillier Kreise.

7. Hornfels.

Syn. Trapp (Lasius); Kieselschieferfels (Farizslann).

HAUSMANN 1, Bour 2.

e. Härzynisches Archiv; 653 ff.; Norddeutsche Beiträge; II, H., S. 65 ff.

2. Journ. de Physique; XGIV, 347.

Die bildenden Theile, splitteriger Quarz, Feldstein und sehr weniger Turmalin, erscheinen bald im deutlichen, bald im innigen Gemenge.

Je näher die Felsart ihrer Unterlage, dem Granite, sich findet, um desto mehr treten die Gemengtheile aus einander, je weiter sie sich entfernt vom Granite, um desto inniger wird sie.

Im lestern Falle trägt das Gestein ein gleichartiges Ansehn und gelt anch den frühern Beschreibern als mineralogisch einfache Substanz. Die erste bestimmte Kenntnifs des Hornfelsens hat HAUSMANN geboten.

Mancher sogenannte Hornfels ist nichts, als höchst feinkörniger Granit. Hieher wohl auch zum Theil der Petrosilex von Dolomicu.

Das innige Gemenge umschließt zuweilen wieder einzelne Flecken und Punkte von Feldstein und Turmalin - Nadeln.

Die rauchgrau ins Schwarze ziehende Färbung rührt, wenigstens zum Theil, von der innigen Beimengung des Turmalins her. Zuweilen mit schwarzen, auch mit grünlichen oder weißlichen streifigen Zeichnungen.

Das Ganze steht, was das Gefüge betrifft, in der Mitte zwischen Feinkörnigem und Dichtem und nähert sich oft sehr dem leztern. Der Bruch ist feinsplitterig ins Unebene.

Selten und nur dann wird das Gefüge schieferig, wenn Usbermengung mit Glimmer Statt hat.

So u. a. an der Treseburg und bei Elend.

Die Felsart erlangt in diesem Falle einige Aehnlichkeit mit Glimmerschiefer; mitunter wird sie selbst gneißartig.

Von zufälligen Gemengtheilen findet man: Hornblende, Glimmer, Quarz und Feldspath.

Glimmer; silberweiß, auch tombackbraun; äußerst kleine dünne Blättehen; mitunter ziemlich häufig.

Quarz; meist stumpfeckige Stücke.

Feldspath; fleischroth; Xlle, nur im Querschnitt erkennbar.

Uebergänge zeigt der Hornfels in Granit und in Diorit, auch, bei mehr überwiegendem Quarzgehalt und allmähligem Zurücktreten von Feldstein und Turmalin, in Quarzfels und Kieselschiefer.

Durch große Festigkeit vermag der Hornfels den zerstörenden Einwirkungen äußerer Kräfte sehr zu widerstehen.

Nur die Aussenfläche, zumal jene freistehender einzelner Kuppen, zeigt durch lichtere Färbung Spuren beginnender Verwitterung.

Die Felsart ist stets deutlich geschichtet; die Schichten wechselnd in der Mächtigkeit von 1/4 bis zu mehreren Fus.

Häufig werden die Schichten von Neben-Ablosungen durchschnitten, welche mit den Haupt-Ablosungen schiefe Winkel machen.

Die Schichten stehen fast senkrecht.

Auf gangartigen Räumen werden hin und wieder Quarz und Turmalin getroffen; se sezzen jedoch bloße Trümmer zusammen.

Auf den nicht seltenen Drusenlöchern dieser Trümmer erscheinen regelrecht ausgebildete Bergkrystalle und Turmaline.

Als untergeordnete Lager sind vorhanden: Quarz, der oft in bedeutend hohen Felsmassen aus dem Hauptgestein hervorragt, Feldstein und Kalkstein.

Der Hornfels nimmt seine Stelle auf Granit ein. Auch soll er auf Lagern im Thonschiefer vorkommen.

Bové sagt: Manche Granite finden sich mehr und weniger umlagert von Gebirgsarten-Streisen, oder begrenzt durch Felsmassen, die unmerkliche Uebergänge wahrnehmen lassen in Grauwacke und in Schiefer. Jene Felsarten bezeichnet man auf dem Harze mit dem Ausdrucke Hornfels,

Bildet theils ganze Gebirgszüge, theils sezt er die Kämme der Berge zusammen, oder nur einzelne, mitunter kegelartig gestaltete Kuppen, mit klippigen Abhängen und schroffen Wänden.

Verbreitung zumal am Harze (Rehberger Graben, Harzeburger Forst, Ilsenburg, Achtermannshöhe, Sägermühlenberg und Sandhügel bei St. Andreasberg, u. s. w.).

8. Pyromerid.

Der Ausdruck Pyromerid, aus den Worten πῦς (ignis) und μεςίς (pars) zusammengesest, soll andeuten, daß das Gestein nur theilweise schmelzbar ist, indem bloß der eine seiner wesentlichen Gemengtheile, der Feldspath, durch Einwirkung des Feuers in Fluß kommt, während der andere, der Quars, sich durchaus unschmelzbar zeigt.

Syn. Pyroméride globaire (Monteino); Porphyre globuleux ou orbiculaire de Corse; Amygdaloïde (?) porphyroïde; Porphyre Napoleon; Roche porphyroïde globuleuse de Corse.

von Monteino 1, Faujas de Saint-Fond 2, Gillet de Laumont mach Mathieu 3, Rampasse 4.

- 1. Journ. des Mines; XXXV, 347 etc.; 407 etc.
- s. Essai de Géologie; II, 245 etc.; III, 688 etc.
- 3. Journ. des Mines : XXXIV., 112 etc.
- 4. Ann. du Mus. d'hist. nat.; VIII, 470 etc.

Die wesentlichen Theile sind Felds path, oder Feldstein, und Quarz

Seit linger als fünfundzwansig Jahren hatte diese Felsart, welche zuerst 1789 durch Herrn Duruzer aus Korsika nach Paris gebracht wurde, die Ausmerksamkeit der Naturforscher rege gemacht, ehe man, durch die Bemühungen des Herrn von Monzeno, zu einer genauern Kenntnifs ihrer denkwürdigen Eigenthümlichkeit gelangte. Im Allgemeinen galt der Pyromerid, welchen man ohne Grund den Porphyren beizählte, als blofs aus Feldspath musammengszent; einige Geognosten betrachtaten indessen denselben als bestehend aus Feldspath und Hornblende.

Feldspath und Feldstein; weiß ins Röthliche und Gelbe ziehend, fleisch-, rosen- und blutroth, grünlichgrau, lichtebraun.

Quarz; meist rauch - und schwärzlichgrau; glasglänzend.

In den zarten Spalten finden sich Xlle von Quarz.

Der Teig ist Feldstein mit sehr wenigen quarzigen Einmengungen und in ihm liegen, oft von besondern Umhüllungen eingeschlossen, Kugeln aus Feldspath oder aus Feldstein und Quarz gebildet.

Die Kugeln, theils regelrecht, theils in die Länge gezogen, bald einzeln zerstreut, bald zusammengedrängt, auch zu mehrern an einander gewachsen, wechseln im Durchmesser von ½ bis 3 und 4 Zoll und lassen, was ihre Struktur betrifft, eine gedoppelte Verschiedenheit wahrnehmen.

Die einen bestehen aus kleinen länglichrunden Massen, die neben, auch über einander gereihet sind und oft um eine Art Kern sich anschließen, so, daß das Ganze eine, mehr und weniger ebenmäßige und deutliche strahlige Anordnung erhält; die Strahlen vom Mittelpunkte nach dem Umkreise auslausend. Jene Massen sind vorzüglich aus Feldspath gebildet, nur die zarten Hüllen, welche sie umgeben, und sie gegenseitig von einander scheiden, bestehen aus Quarz; auch schliessen sie einen oder mehrere Kerne ein, bald von Quarz, bald von Feldstein.

Die andern Kugeln, im Ganzen minder häufig, bestehn in ihrem Innern aus einem Verbundenen mehr und

weniger ungeregelter Feldstein-Lagen, von verschiedenartiger Ausdehnung und Dicke, auf mannichfache Weise gewunden und zum Theil gegenseitig einander einschließend. Zwischen den Feldstein-Lagen finden sich quarzige Beimengungen, in höherm, oder in geringerm Grade deutlich; zumal in den, gegen den Umkreis befindlichen, Lagen, so wie in jenen, die das Mittlere der Kugeln zunächst begrenzen, ist der Quarz häufiger. Hier erscheinen Feldstein und Quarz, den Kern der Kugeln ausmachend, inniger verschmolzen, ihr Gemenge erhält ein mehr gleichartiges Ansehn.

Nach dem innern Theile der Kugeln, so wie nach ihrem Umkreise, findet sich auch eine sehr eisenschüssige Materie ein.

Mit zunehmender Größe der Kugeln wird ihre Struktur im Allgemeinen einfacher.

Die Umhüllungen, wodurch die Kugeln häufig vom Teige der Felsart geschieden werden, sind Feldsteine, mit, meist spärlichen, nur stellenweise mehr gehäuften quarzigen Einmengungen. Sie bestehen theils nur aus einer kugelartigen Schicht, die vom Umkreise der Kugeln geschieden ist durch eine sehr dünne Quarzlage; theils werden sie von mehrern, wenig dicken, oft höchst zarten Lagen gebildet, und die innere dieser Lagen, die dem Umkreise der Kugeln zunächst befindliche, läßt oft regellose Erhabenheiten wahrnehmen, herrührend von Eindrücken der quarzigen Zwischenschicht.

Zuweilen findet man kleinere Kugeln, durch besondere Hüllen begrenzt, in größere eingeschlossen, die wieder mit einer eigenen Umhüllung versehen sind.

Beim Zerschlagen der Gebirgsart lösen sich die Kugeln nicht selten aus ihren Hüllen und hinterlassen leere Räume im Teige des Gesteines.

Hin und wieder schließt der Teig auch, bald einzeln zerstreut, bald zu mehreren gehäuft, kleine Massen ein, rücksichtlich ihres Bestandes dem des Innern der Kugeln entsprechend, aber schärfer begrenzt und meist nicht rundlich gestaltet.

Dem Zwecke dieses Leitsadens gemäß, konnte die Schildering der so denkwürdigen Stunktue des Pyromeries nicht gant in der Aussührlichkeit gegehen werden, wie solche durch Herrn von MONTEIRO entwickelt worden. Wir musten uns auf einen Ausung beschränken und verweisen auf das Studium des musterhaften Ausureses selbet, wabei die Ausung beschränken fich Zweisen auf den Studium des musterhaften Ausureses selbet, wabei die Ausung beschränken fich Zweisen ausgeschilden in. Theile des Werkes von FAUJAS - SAINT. FOND wesmitliche Dienste leisten dürste.

Von den Gemengtheilen ist Feldspath, oder

Feldstein, stets der vorherrschende, und oft in dem Grade, dass er alle übrigen für den ersten Blick unscheinbar macht.

Von den Farben des Feldspathes und ihrem verschiedenartigen Wechsel hangt die Färbung des ganzen Gesteines ab. Die Bruchfläche zeigt, auf braunem, roth geflecktem und geadertem Grunde, runde, oft kreisförmige Flächen mit strahligen, vom Mittelpunkte divergirenden Zeichnungen, im Innern lichtebraun und fleischroth und gelb gefleckt, nach Außen durch blasse Streisen, gleich Ringen begrenzt.

Der Quarz, obwohl in sehr untergeordnetem Verhältnisse auftretend, ist darum nicht minder wesentlich, er scheint das Eigenthümliche der Struktur vorzüglich mit bedingen zu helfen.

Zufällig beigemengt enthält der Pyromerid nur Xlle von Braun-Eisenstein.

Sie finden sich zumal da, wo die Felsart am meisten eisenhaltig scheint und sind den feldspathigen Theilen häufiger eigen, als den quarzigen.

Durch Zersezzung leidet vorzüglich der Quarz, weniger im Ganzen der Feldspath und bei diesem erfährt, in der Regel, nur die Obersläche eine Aenderung.

Die Ursache der leichten Zerstörbarkeit des Quarzes scheint in den verschiedenen Abstufungen der Oxydation seines sehr beträchtlichen Eisengehaltes zu liegen.

Je häufiger die quarzigen Beimengungen in den Feldspathoder Feldstein-Parthieen sind, um desto leichter unterliegen auch diese der Zersezzung; so, dass zulezt das Ganze zu einer erdigen, braunen, gelben oder rothen, sehr eisenreichen Masse umgewandelt wird.

Da, wo die quarzigen Theile allein zerstört werden, hinterlassen sie in den Feldspath - Parthieen kleine leere Räume.

Die Masse des Gesteines, obwohl sie durch den Einflus der Atmosphärilien große Aenderungen auf ihrer Aussenfläche erlitten, weiß, vermöge ihrer Härte, dem Einwirken zerstörender Gewalten mehr zu widerstehen, als die sie umlagernden Felsarten und erhebt sich sehr häufig aus dem nachbarlichen Boden in 12 bis 40 Fuß hohen senkrechten Wänden, die der Gegend ein wildes, schauerliches Ansehen verleihen.

Nicht selten ist der Teig der Felsart zersezt, während die Kugeln sich erhalten haben, und von solchen Kugeln sieht man dann den Boden überdeckt.

So namentlich um Bocca-Vignola, am Meeresufer bei Elbo u.a.a. O.

Die Lagerungs-Verhältnisse des Pyromerids sind keineswegs zur Genüge bekannt. Die Abänderung mit den größern Kugeln soll sehr mächtige gangartige Räume füllen. Das Gestein, die sogenannten Gänge einschließend, scheint zum Theil ebenfalls Pyromerid, nur mit kleinern Kugeln.

FAUJAS - SAINT - FOND spricht auch von grünlichem Porphyr, in welchem die angeblichen Gänge außezzen.

Die Felsart ist bis jezt ein ausschließliches Eigenthum von Korsika.

Anstehend wird sie u. a. nordwärts von Ajaccio gefunden, im ganzen Lande von Osani und von Girolata, auf einem Raume von ungefähr 8½ Quadratmeilen. In losen Blöcken, oft von beträchtlicher Größe, kommt sie namentlighzwischen dem Berge Pertusato und der Schlucht vor, die nach Santa-Maria-la-Stolla führt.

Der Vers. verdankt einige Exemplare dieses seltenen Gesteines der gütigen Mittheilung seines verehrten Freundes, des Herrn Giller-DE-LAUMONT.

II. Schieferige Gesteine.

9. Gneis.

Die Benennung, abstammend aus der Bergmanns-Sprache, wurde früher mehr im Allgemeinen angewendet, theils für sämmtliche Gebirgs-Cesteine der Freiberger Gegend, theils zur Bezeichnung der, in der Nähe der Gänge zersezten. Felsarten, ohne Berücksichtigung des Verschiedenartigen ihrer Natur. Wennen beschränkte den Gebrauch des Namens auf das eigenthümliche Gestein, welches denselben gegenwärtig fast in allen lebenden Sprachen trägt.

Syn. Saxum compositum particulis quarzosis et micaceis; Kneis; Kneis; Gneus; schieferiger Granit; Gestellstein zum Theil; Gneis; Granite veiné, schisteux ou feuilleté (SAUSSURD); Roche feuilletée composée de quarz, de feldspath et de mica (HAUY).

VVerner ¹, K. Haidinger ², d'Aubuisson de Voisins ³, v. Humboldt ⁴, L. v. Buce ⁵, J. Macquilloge ⁶, Selb ⁷, J. L. Heim ⁸, Voith ⁹, J. F. VV. v. Charpentier ¹⁰, A. H. de Bonnard ¹¹, Ferber ¹², Reuss ¹³, Beudart ¹⁴, T. v. Saussure ¹⁵, Hausmarn ¹⁶, A. Boué ¹⁷, M. v. Ergelhardt ¹⁸.

- a. Klassifikation u. Beschreib. d. Gebirgsarten, 8; Abhandl. d. Böhm. Gesellsch. d. Wissensch.; 11, 27, ff.
- 2. Systematische Eintheil. d. Gebirgmeten; 24; phys. Arbeit.; II, 46 ff.
- 3. Traité de Géognosie; II. 60 etc.
- 4. Geognost Versuch.; 74 ff.; Reise nach den Aequinoktial Gegenden; II, 357,,,358; III, 934 ff.
- 5. Geognost. Beobschtungen; I, 28 ff.
- 6. Geological classification of rocks; 149 etc.
- 7 Denkschriften der Aerste und Naturforscher Schwabens; I. 337 M. 366 ff.
- 8. Geologische Beschreibung des Thuringer Waldgebirges; II, 1. Abthl., S. 59. 9. v. MOLL'S neue Jahrb. der Berg- und Hüttenk.; I, 49 fl.
- 10. Min. Geographie der Kursachs. Lande; 77. 105. 131. 133.

- 11. Journ. d. Mines; XXXVIII, 277 etc. 369 etc. 12. Beitr, zur Mineral-Gesch. v. Böhmen: 26.
- 3. Abhandl. d. Böhm. Gesellsch. d. Wissenschaft; III, 62; Schrift. d. Berlin. nat. Freunde; I. 274 ff; MAYER'S Samml. phys. Aufanze; IV, 85; V, 205 ff.; Orographie des Mittelgebirges; 30, 31 u. a. a. 0.; Beschreib. von Unterhrzenn; 65, 73; min. Bemerk, über Böhmen; 23 ff; min. Geographie von Böhmen a. v. O.
- 14. Voyage min. en Hongrie; III, 23 etc.
- 15. Voyages dans les Alpes (a. v. O.).
- 16. Reise nach Skand.; I. 160, 210, 237; II. 139, 159, 173, 195, 222; IV, 75, n. a. a. Q.
- 17. Estab géognostique sur l'Écorse; 16 etc.; 45 etc.; Journ. de Phys.; XCIF. 3es etc.; 8. Darstellungen aus dem Pelsgebände Rufslands; 1. Liefer. 18 u. a. a. O.

Zusammengesezt aus Feldspath-, Quarzund Glimmer Theilen, die im körnig schieferigen Gefüge verbunden sind.

Zumal in vielen Gneißen des Nordens von Europa sieht man die einzelnen Gemengtheile vorzüglich deutlich, bestimmt und in auffallendem Kontraste.

Häufig ist dem Gneisse weniger Beharrlichkeit im Gefüge eigen, als dem Granite. Je näher er dieser Felsart sich befindet, um desto weniger erscheint sein Gefüge bezeichnend.

Der Gneis zeigt, wo ihm eine beträchtliche Verbreitung zusteht, wie z. B. im Erzgebirge Sachsens, was Farbe, Struktur-Verhältnisse u. s. w. betrifft, nicht selten sehr auffallende Aenderungen; man nimmt öftere Uebergänge wahr u. s. w.

Bour ist der Meinung, dass im Allgemeinen der nur aus Feldspath und Glimmer gemengte Gneifs bei weitem häufiger sey, als jeder, welchen Feldspath, Quarz und Glimmer in ungefähr gleichem Gemenge bilden.

Andere Schriststeller glauben, die Mannichsaltigkeit dieser Felsart mache eine Scheidung derselben in mehrere Arten und eine besondere Beschreibung derselben nothwendig. So nimmt n. a. Macculloch einen granitischen, schieferigen und blätterigen Gneis an (lexterer, die minder häusige Abänderung, findet sich namentlich in Schottland, auf Skye und Ardgowar).

Feldspath; weiß und grau, in mehrern Nuanzen, seltner fleischroth.

Xllinische Theile und scharfkantige Stücke von blätterigem Gefüge; das Korn mittelmäßig groß, klein und sehr klein, minder häufig grob.

Lezteres zumal bei Uebergängen in Granit.

Ausgebildete Xlle, oft 8 bis 10 Zoll lang, meist Zwillinge.

Röhmen (awischen Topel und Thetsing). — Besonders merkwürdig durch ihre Größe u. a die Feldsp. Xlle des Gneißes der Bay Norwick auf Unst, eine der Shetland Inseln. — Auch der Gneiße bei Ursebach unsern Heidelberg enthält einzelne Feldspath Xlle, aber nicht besonders groß und sast alle nur unvollkommen ausgebildet.

Die XIIe liegen sehr gehäust in der Mitte von dickschuppigem Glimmer, der, einem Rande gleich, dieselben umzieht; sie sind dem Glimmer und dem übrigen Gestein innig verbunden.

Cevin in Tarentaise; Hügel von Montaigne unsern Menat in Ausergne; Klust von Driestuen in Norwegen.

Auch erscheinen sie von schuppigem Glimmer in konzentrischen Schaalen eingeschlossen, oder wellenförmig davon umgeben.

Mitunter liegen die Feldsp. Xlle in einer Richtung.

Hoytyngen auf Bornholm (der Gneiss findet sich in großen Blöcken und in Rollstücken); Oby in Lappmarken.

Auch sieht man sie vertheilt in der Richtung des Einschießens der Schichten.

Zwischen Ponsa und Orchivesi in Finland.

Der Feldsp. XIle führende Gn. trägt wohl den Namen porph yrartiger Gneils; Gneis porphyroide

Nur zuweilen wird das Gefüge des Feldsp. dicht, er geht in Feldstein über.

Fleischrother Feldstein mit splitterigem Bruche (Hälleslinga; Petrosilex) ist sehr bezeichnend für die Gaeiss Formation Schwedens.

Selten trennt sich der Quarz ganz vom Feldstein. Bald bleibt er in ihm, wie in porphyrischer Grundmasse, in einzelnen krystallinischen Körnern, bald geht er mit dem Feldst. ein mehr inniges Gemenge ein (HAUSMANN).

Mitunter sieht man den Feldstein zugleich in Adern die Masse der Felsart durchziehen.

Der Feldstein führende Gneiss gilt manchen Gebirgssorschern als eigenthümliche Art des Gesteins. Er ist, begleitet von verschiedenen zufälligen Beimengungen, besonders ausgezeichnet in Satherland und Rosshire zu
Hause, serner in Nord - Utst und West-Rona u. s. w.

An der Aussenfläche der Berge hat der Feldspath seinen gewohnten Glanz meist eingebüßt; er zeigt sich aufgelöst in höherm, oder in geringerm Grade, und ist mehr oder weniger übergegangen in Kaolin.

Böhmen, Lehmgrube bei Kaaden, Thongrube bei Komothau.

Quarz; asch- und rauchgrau, ins Weisse, auch braun gefärbt.

Durch äußere Einwirkung lichter werdend.

Körner, in der Regel kleiner, als jene des Feldspathes; stets splitterig im Bruche; glasig-glänzend. Glimmer; meist grau, in mannichfachen Abstufungen zum Grünen, Schwärzlichbraunen und Schwarzen sich neigend, seltner silberweiß oder tombackbraun.

Im leztern Falle oft gebleicht.

Am seltensten zwischen gras - und smaragdgrün.

Tyrol (Gegend von Malsch?); der grüne Glimmer verleiht dem Gestein ein ungemein schönes Aussehen.

Zuweilen erscheint verschiedenartig gefärbter Glimmer in derselben Gneißmasse, z. B. schwärzlicher und silberweißer.

Heidelberg unfern Habelschwerd in der Grafschaft Glas.

Blättchen, meist zu Blätterlagen ausgedehnt, aufserdem auch zerstreut, aber selbst dann noch häufig in paralleler Lage mit der Textur; ferner sehr kleine Schuppen, die oft schon ganz chloritisch sind, stellenweise zusammengehäuft, oder zu kugeligen Parthieen gruppirt, welche zerstreut sich finden durchs Ganze der Massen.

Beim Verwittern ertheilen solche, fast immer durch ihren Eisengehalt braunlichroth gefärbte, Kugeln der Felsart ein eigenthumliches geslecktes Ansehn.

Glimmer-Xlle, der entscharfseiteten Varietät zustehend.

Meist auf den Klustsflächen, doch auch zerstreut im Gestein.

Von den Farbe - Verschiedenheiten des Glimmers und von seinem Menge - Verhältnisse, wird vorzüglich das Abweichende der Gneiße hervorgerufen.

Nur der Glimmer wird zuweilen gleichsam vertreten im Gemenge des Gneißes durch andere Substanzen; dahin gehören vorzüglich: Talk, Chlorit, Hornblende, Epidot, Graphit.

Talk; grünlichgrau; bildet mitunter zusammenhängende, das Feldspath- und Quarz-Gemenge trennende Lagen, und nimmt kleine Gruppirungen schwarzer Glimmer-Blättchen in sich auf; so zumal in der Nähe von Erzgängen.

Ketschach - Thal, Seitenthal des Gastein-Thales, und Rauris im Salsburgischen; St. Bel unsern Lyon; Cegend von Baltimore.

Geht, oft sehr deutlich, durch Uebergänge aus dem Glimmer hervor.

Gegend um Casta auf Korsika.

Der. Gneife, in welchem Glimmer durch Talk vertreten wird, ist der Gneis talqueux mancher Französischen Geognaten.

Chlorit; nur hin und wieder, aber wenn er erscheint, meist als Stellvertreter des Glimmers.

Schweden , Nolhaga · Berg.

Mit den wesentlichen Theilen der Felsart scheinbar nicht verträglich, auch ohne die Neigung des Glimmers in paralleler Richtung ausgedehnt au seyn, vielmehr gewöhnlich sich ganz aussondernd und als Chloritschiesen mehr und weniger mächtige Leger bildend (HAUSMANN).

Nur zuweilen macht der Chl. kleine Nester im Feldspath aus. Auf Klussfächen sieht man ihn in einzelnen Xllen.

Hornblende; in manchen Gegenden ziemlich häufig.

Gebirge Westmanlands; Schottland (Longisland).

Theils den Glimmer ganz vertretend, theils da erscheinend, wo derselbe eine mehr untergeordnete Rolle spielt. Besonders sieht man die H. dem Gneisse beigemengt, wo Hornblende-Lager dieser Felsart untergeordnet sind.

Zuweilen drängt die H. auch den Quarz zurück, so, dass das Gestein syenitisch wird; doch bildet sich nie ein konstantes Gemenge aus Feldspath und Hornblende.

Epidot.

Schweden (Nohlhaga - Berg).

Graphit; nur sehr selten (Bové).

Gegend von Passau.

Das Gefüge des Gneisses wechselt vom Feinbis zum Grobschieferigen; zuweilen hält es gleichsam ein Mittel zwischen Schieferigem und Streisigem.

Der feinkörnige Gn. erscheint oft mehr streifig, als schieferig.

Bald ist das Gefüge gerade, bald wellenformig gebogen.

Lezteres unter andern da vorzüglich ausgezeichnet, wo der Gneis mit Hornblende - Gesteinen zusammentrifft.

Ankogel im Gastein-Thale Salzburgs. Selbst jedes einzelne Handstück zeigt oft noch auf das Deutlichste jene schone Eigeuthümlichkeit.

Die wesentlichen Gemengtheile finden sich meist im Gneisse so geordnet, dass Glimmer-Lagen wechselnd erscheinen mit Lagen aus Feldspath und Quarz bestehend; aber die verschiedene Art des Seyns der bildenden Theile hat mannichfache Aenderungen in der Zusammensezzung der Massen zur Folge.

Die lagenartige Verbindungsweise der, dem Gneisse wesentlichen Theile wird auch mit dem Ausdrucke flaserig bezeichnet. Dick., dünn., gerade. oder wellenförmig flaseriger Gneiss.

Der Glimmer, die Theilungs - Richtung der Felsart bedingend, tritt nicht als Zusammenhängendes auf, sondern in der Regel nur als dünnes Haufwerk neben - und übereinander liegender Blättchen und Schuppen, die deutlich unterscheidbar sind. Die einzelnen Gl. Blättchen, obwohl in der Regel nicht verbunden zu fortgesezter Fläche, sondern getrennt von einander, sind dennoch im Ganzen stets vertheilt nach paralleler Richtung; ihre Lage ist der Haupt-Schichtung gleich.

Auch sieht man längliche Gl. Schuppen und Blätter gruppenartig versammelt und dazwischen einzelne Feldspath-Parthieen, so, daß die Schieserung, jedoch nur stellenweise, vom Parallelen abweicht.

Hin und wieder zeigt sich wohl, zumal in dem sehr glimmerreichen Gneiße, ein Verbundenseyn der Glimmer-Blätter zu mehr dauernden, das Gestein wellenförmig durchziehenden Lagen.

Solche fortgesezte Glimmer Lagen schließen nicht selten sehr kleine Quara und Feldspath Körner ein; sie stellen sich vorzüglich ein beim Uebergange des Gneißes in Glimmerschieser.

In manchen Gneisen liegt der Glimmer auch in isolirten Blättchen, wie im Granit, und dadurch werden solche Gesteine der leztern Felsart sehr ähnlich.

Bernina Cebirge. Engen von Tirano auswarts, durch welche der Poschiaoino der Adda zusturat, u. a. G.

Selten erscheinen die Schuppen des Glimmers zu kleinen Massen und Kugeln gruppirt im gneißigen Gemenge,

Schlesien (Oberweistris); Norwegen.

Der Glimmer ist, in solchem Falle, oft chloritisch.

Feldspath-Theile und Quarzkörner sieht man, in fast gleichem Menge-Verhältnifs, zu dünnen Schichten verbunden, mit welchen stets Glimmerlagen wechseln; seltner machen Feldspath oder Quarz eigene Schichten aus.

In manchen Gneißen ist der Feldspath vorwaltend in den Lagen; der Quarz findet sich vertheilt in kleinen stängeligen Massen, und dazwischen treten einzelne zarte Glimmer-Blättchen auf.

Oder die Schichten sind aus Feldspath und Quarz so innig gemengt, dass nur ein geübtes Auge das Verschiedenartige beider Fossilien in Textur- und Glanz-Verhältnissen aufzusassen weiss.

Quarz und Feldspath, im feinkörnigen Gemenge, finden sich zwischen dünnen Glimmerlagen, und mit ihnen wechselnd erscheinen Lagen aus Feldspath und Glimmer zusammengesezt.

Beim Abgeschiedenseyn der drei wesentlichen Gemengtheile in einzelne Lagen, bildet der Feldspath häufig die mächtigsten.

Der Quarz, besondere Schichten ausmachend, hat mitunter ein eigenthümliches feinkörniges Wesen und in der milchweißen Masse sieht man einzelne rauchgraue Quarz-Xlle eingewickelt.

Zuweilen macht ein feinkörniger Feldspath eigene Lagen und ist innig gemengt mit Glimmertheilen.

Endlich finden sich Feldspath und Quarz zu plattrunden Massen vereinigt und dazwischen Glimmerblättchen, welche sich schuppenartig den Windungen anschließen.

Einzelne größere Quarzkörner haben auch eine Glimmerhülle, so, daß sie wie Glimmerkugeln aussehen und der Felsart ein drusiges Ansehen verleihen.

Erzgebirge (Freiberg); Ausergne (St. Flour); Pyrenäen (Rabat).

Feldspath, in einzelnen länglichrunden Ausscheidungen zwischen dem gewöhnlichen Gneiss-Gemenge; gibt dem Gestein eine wellenformig gebogene Struktur (sogenannter Augengneis).

Schwarzenberg im Ersgebirge (soll sum ältesten Gneisse dieser Gegend gehören).

Zuweilen findet sich, neben den rundlichen Feldspath. Massen, der Glimmer nur fleckweise ausgeschieden (dahin der sogenannte gesprenkelte Gneiss.

Kuttenberg in Böhmen; Gegend um Freiberg, namentlich Hartmannsdorf und Bobritsch.

Der Gneissit einiger Schriststeller ist nur Abänderung des Gneisses, keine eigenthümliche Felsart.

PAULUS, Orographie von Josebimsthal; 66 ff.

Dem gegenseitigen Menge-Verhältnisse nach ist der Feldspath bald vorherrschend, bald tritt mit ihm der Quarz zu fast gleichen Theilen auf; der Glimmer, mehr und minder häufig erscheinend, bedingt, neben dem Schiefer-Gefüge, mannichfache Abänderungen des Gneißes. Nicht selten läßt das Gestein, in den verschiedenen Lagen eines Gebirges, geringere und größere Ungleichheit wahrnehmen, rücksichtlich des Quantitativen der Gemengtheile.

Der Feldspath ist zumal vorherrschend in dem ältern Gneisse, in jenem, welcher dem Granite näher ist; doch findet man ihn fast nie so frequent, als in dieser Felsart. Zuweilen dehnt er sich aus zu größern Blättern, zu Nieren und Adern.

Rundliche Feldspath-Massen, mit einer Glimmerrinde umgeben, sind verbreitet durch das Ganze der Felsart. Oder es zeigen sich solche Massen umgeben mit schmalen Lagen aus Feldspath, Quarrund Glimmer gemengt.

In manchen Gneißen tritt der Feldsp. sehr zurück, er ist dem Quarz nur in geringem Verhältnis beigemengt, stellenweise fehlt er ganz.

Schwarswald, besonders da, wo der Gneiss tiesere Punkte einnimmt. Aber solche Gesteine, meist aus Quara- und Glimmertheilen bestehend, in welchen Glimmer in schmalen Lagen mit dünnen Quaralegen bandartig weekselt, tragen dennoch den Gharakter des Gneisses; sie enthalten weder den Glimmer in solcher Menge, wie die Glimmerschieser, noch ist ihnen die dünnschieserige Textur derselben eigen. Sie sind mehr dickstaserig und größtschatheils seinkörnig.

Auch der Quarz zieht sich nicht selten mehr und weniger zurück aus dem Gemenge, so, daß er nur sparsam zerstreut erscheint in Xllen in den Feldspath-Massen, oder mitunter selbst ganz fehlt. Es wechseln dann Lagen von Feldspath mit Glimmer-Lagen.

Gegend um Aberdeen und Insel Barra (?) in Schottland.

Mehr als Ausnahme sieht man den Quarz allein dünne Lagen bilden, die, meist wellenförmig gewunden, die Gesteinmasse mehr und weniger weit durchziehen. Oft sind verschiedene solcher Lagen dicht beisammen; sie wechseln mit Glimmerlagen, oder mit Lagen aus Feldspath und Glimmer gemengt.

Die Geognosten, welche den Quarz, weil gewisse Gneisse ihn gänzlich ausschließen aus ihrem Gemenge, nicht als wesentlichen Theil der Felsart erkennen, bezeichnen den quarzreichen Gneiss mit dem Namen quarziger Gn. (Gn. quarzeux).

Der Glimmer zeigt sich im Gneisse fast stets in größerer Menge, als im Granit. Sparsamer im Ganzen, ist er dem ältern Gn. eigen, besonders häufig findet man ihn im jüngern, in jenem, der den Glimmerschiefer begrenzt. Ueberhaupt erscheint er nicht selten mehr den obern Lagen beigemengt, als den untern.

Je glimmerreicher der Gneiß, desto dünnschieferiger ist er in der Regel. Der dünnschieferige Gn. ist zum Theil den höchsten Gebirgspunkten eigen.

Hin und wieder häuft sich der Glimmer so an, dass Feldspath und Quarz weichen müssen.

Beim Zerspalten von Gneiss-Stücken lausen die Trennungen leichter durch den Glimmer, als durch die andern Gemengtheile. Daher zeigen sich auf dem Längenbruche nur selten Feldspath und Quarz, und der Climmer erhält das Ansehn des vorwaltenden Gemengtheiles, die Betrachtung des Querbruches aber sührt sogleich von dieser Täuschung zurück.

Von beigemengten Theilen führt der Gneiß, mehr und minder häufig, und in höherem oder geringerm Grade für ihn bezeichnend: Granat, Turmalin, Talk, Hornblende, Strahlstein, Epidot, Disthen, Andalusit, Cordierit, Prehnit, Beryll, Zirkon, Hessonit, Apatit, Flußstein, Eisenkies, Leberkies, Magneteisen, Zinnerz, Rutil, Nigrin, Kupferlasur, Malachit, Kupfergrün, Kupferglanz, Blende und Molybdänglanz.

Granat: häufiger als im Granit, sellner wie im Glimmerschiefer, besonders dem mehr kleinkörnigen Gneisse eigen, und meist sehr sest verwachsen mit dem Gestein.

Schwarzwald (Farbmühle bei Wittichen); Südseite des Gotthards; Norwegen; Grönland; Cegend um Colombo auf Zeylan; Baffinsbay.

Mehr ausnahmsweise verlieren sich die Granaten aus dem Gneisse da, wo er in Glimmerschieser übergeht (Helsingland; Thal Caracas).

In manchem Gneis scheinbar wesentlich; die obern Lagen zumal enthalten Granaten in zahlloser Menge.

Dem feldspathreichen Gneiße pflegen die Granaten weniger eigenthümlich zu seyn.

Eine Ausnahme macht die Felsart am Wege von Pischiadell im Bernina-Gebirge, welche häufig schöne rothe Granaten führt. Dasselbe ist der Fall am Fusse des Adams Piks auf Zeylan.

Die Granaten roth, braun, selten grün (so u. a. im Thale von Caracas); Körner, auch Rauten - Dodekaeder.

Die Körner oft so fein zwischen Feldspesh und Quara gemengt, dass diese dadurch gefässt erscheinen. Manche Gneisse erhalten auf solche Art ein auffallend rothes Ansehn.

Die Xlle meist klein, undeutlich, nicht so rein ausgebildet, nicht so isolirt, wie im Glimmerschiefer.

Theils frisch, theils umgewandelt zu ookerartigen erdigen Massen, welche mitunter noch den Raum ganz füllen, den die Granaten einnahmen.

Im Sande, durch Verwitterung des Cneisses entstehend, liegen häufig Granaten zerstreut.

Der mit Grenaten gemengte Gneiss in manchen Gegenden den Namen Murkstein führend.

Turmalin; XIIe, zum Theil so zart nadelformig, dass sie dem freien Auge kaum sichtbar werden.

U. a. Böhmen, Schlosberg bei Bilin, Gegend von Oberhals, Galgenberg, bei Komethau u. s. w; Salzburger Zillerthal; Depart. der untern Loire (Côte de Pyriac); Altkastilien; Uler der Potomak unsern Georgetown in Maryland.

Die XIle einzeln zerstreut, oder zu mehrern gruppirt, auch

büschelartig zusammengehäuft, so zumal zwischen den Glimmer-Parthieen.

Besonders dann stellen die Turmaline im Gneiße sich ein, wenn der Quarz-Gehalt beträchtlicher wird, und, wenn eine Annäherung an Granit statt hat; oft sind sie ausschließlich den mehr rein ausgeschiedenen Quarzlagen eigen. Im Allgemeinen zeigen sie sich selten.

Talk; mitunter den Glimmerlagen eigen, aber Talk und Glimmer ziemlich scharf gesondert, jener mehr fleckweise vertheilt.

St. Gotthard.

Hornblende; meist nur in dem sehr dünnschieferigen Gneise, dessen Feldspath feinkörnig ist, Xlle, am häufigsten nicht ganz ausgebildet, nadelförmig, klein, im Gemenge einzeln, gleichsam porphyrartig verbreitet, oder sternartig gruppirt und nur stellenweise erscheinend.

Besonders ausgezeichnet u. s. am nördlichen Fusse des M. Rosa; dann an der Strasse zwischen Findo und Giornico

Häufig schließt sich die H. zunächst dem Glimmer an, und da, wo sie auf mehr beträchtliche Erstreckung als Gemengtheil des Gneißes sich einstellt, wird nicht selten der Feldspath sehr zurückgedrängt.

Ist H au mehr grobbörnigen Parthieen verbunden, so enthält sie oft sein eingesprengten Eisenkies.

Strahlstein; angeflogen auf den Kluftslächen, oder aufgewachsen in zarten nadelförmigen Xllen, seltner im Gemenge des Gesteines zerstrent.

Ungarn (Berge ven Tissoles und von Ostrosky; Eralosa Hole).

Epidot; nadelförmige, zusammengehäuste XIIe, oder hin und wieder zerstreut in kleinen Parthieen.

Most Blanc; Westmanland; Schottland, sehr häufig.

Theils zugleich mit Hornblende.

Fichtelgebirge.

Auch eingesprengt in rosenrothem Feldspath.

Eidskaldern in Norwegen.

Dicht, such körnig, in kleinen rundlichen Massen zwischen den Lagen des Gesteines. Theils nur den Quara färbend; zuweilen begleitet von Eisenglans (Hitterdal in Norwegen.)

Disthen; grün.

Fichtelgebirge, Reuthberg bei Döhlau unfern Hof.

Andalusit; zerstreut zwischen den Blätterlagen des Gesteines. Gegend von Baireuth (?); Norden der Grafschaft Aberdeen.

Cordierit; der Gneiss umschließt Puzzen einer granitähnlichen Masse, die mit ihm fest verwachsen sind und allmählig in ihn übergehen, und in diesen Puzzen finden sich die Gordierit-Körner.

Oberpfals (Hersogen); Buierisches Waltigebirge (Bodenmais).

Größere Cordierit - Stücke enthalten nicht selten Glimmer - Blätteben eingewachsen und sind begleitet von rothen Granaten.

Prehnit; XIIe, die gewöhnlich als Auskleidungen von Drusenhöhlen im Gneiße erscheinen.

Gegand von Fahlun (HAUSMARK).

Beryll; unvollendete XIIe, häufiger xllinische Massen, in, mitunter sehr granitischem, Gneiße zumal da zerstreut, wo stärkere Glimmer-Anhäufungen ausgeschieden worden.

Salsburg (Kreuskogl im Gastein-Thale; Schlesien (Langen-Bilau).

Zirkon; XIIe der zur Säule entrandeten Abänderung. Schottland (Fort Augustus in Sutherland); Zeylan (Adamspik).

Der Gneiss des Adamspiks soll, nach J. Davy (Annals of Phil.; 1818, p. 143), das Mutter-Gestein der Saphire, Spinelle und Kassenaugen seyn.

Hessonit.

Zeylan (Adamspik).

A patit.

Grönland (Sungangarsuk).

Flussstein; in dünnen Streisen zwischen den Feldspathund Quarzlagen.

Böhmen (Gaschwis bei Glieden unweit Krimau).

REUSS, min. Beschreib. von Böhmen; 84.

Eisenkies; eingesprengt, Oktaeder, kleine Würfel und entgipfelkantete Pentagon - Dodekaeder, einzeln dem Gestein eingewachsen.

Salsburg (Fuse des Ankogels im Gastein-Thale); Alpen-Gebirge der Schweiz a. v. O.

Manchen Gneißen in großer Häufigkeit eigen.

So namentlich im Ersgebirge Sachsens und in Schottland.

Bald nur zwischen den Lagen der Felsart vertheilt, bald eindringend in die Masse derselben, so, daß einzelne, oder mehrere über einander befindliche Lagen des Gesteines theilweise, oder in beträchtlicher Verbreitung, durchaus erfüllt sind mit Eisenkies, der sich unmerklich wieder verliert, bis er als bloße Einmengung im Gneiße erscheint. Reine Gneißstücke kommen mitten unter sehr kieshaltigen vor.

In dem Granaten führenden Gneiße findet man zuweilen den Granaten Eisenkies-Theile eingemengt; sie sind selbst innig damit verschmolzen.

Freiberg (Bräunsdorfer Gebirge).

Der Eisenkies im Gneisse nicht selten goldhaltig.

Leberkies; sein eingesprengt; nicht häusig.

Baltimore,

Magneteisen; kleine Körner, auch XIIe; theils gemengt

mit Granaten, auch begleitet von Hornblende; so zumal das titanhaltige.

U. a. Gegend um Salem auf der Küste Koromandel.

Besonders reich an Magneteisen zeigt sich der Gneiß in der Nähe der ihm häufig eigenen Magneteisen-Lager. S. unten.

Späthiges Zinnerz; auf ähnliche Art im Gneiße vorkommend, wie im Granite (S. S. 59). Meist auf einzelnen Lager und Schichten beschränkt und den Gemengtheilen des Gesteines höchst innig verbunden.

Erzgebirge (Marienberg u. a. O.); Brasilien (Ufer des Rio-Paraopeba

in der Gegend von Villa-Ricca).

Rutil; nadelförmige Xlle; meist mit Chloriterde.

Nigrin; dünne Blätter, lagenweise vertheilt; mitunter scheinbar den Glimmer vertretend.

Salzburg (Fuss des Ankogels im Gastein-Thale).

Malachit, und erdige Kupferlasur, in dünnen Lagen vertheilt, der Textur gemäß, auch die Kluftslächen stellenweise zart überziehend.

Huckelheim unfern Bieber im Hanauischen.

Kupfergrün und Kupferglanz, zerstreut im Gestein, wie das Zinnerz, nur minder häufig.

Ersgebirge (Seiffen).

Selten trifft man diese Kupfererze in Massen von Faustgröße und darüber.

Blende; roth; zwischen den Blättern des Gesteines.

Molybdänglanz; kleine Blättchen; theils von Granaten begleitet.

Baffins - Three Islands; Gegend um Colombo auf Zeylan.

Die Uebergänge des Gneisses in verschiedene, ihm mehr und weniger nahe stehende Felsarten, so namentlich in Granit, Glimmer-, Talk- und Thonschiefer, dann in Granulit, Syenit und in Hornblende-Gestein, werden vorzüglich bedingt durch Aenderungen im Gefüge, durch Uebermengung mit einzelnen seiner bildenden Theile und das Zurücktreten oder Verschwinden anderer, endlich durch allmählige Umwandelungen, die einzelne Gemengtheile erfahren u. s. w.

In Granit; wenn die Glimmer-Lagen wohl noch wechseln mit, wellenförmig gebogenen Schichten aus Feldspath und Quarz gebildet, leztere jedoch, deren Gemenge schon mehr reinkörnig wird und Glimmer in einzelne Blättchen häufig mit aufnimmt, den Parallelism mehr und mehr unterbrechen, indem sie, in sehr kurzen Erstreckungen, bald weiter auseinander treten, bald sich enger zusammenziehen und so die Glimmer-Lagen verdrückt, oder ganz abgeschnitten werden (granitartiger Gneifs).

U. a. Böhmen (User der Eger zwischen Wotsch und Obenau und zwischen Weschis und Delau) u. s. w.

Nach und nach wird der Glimmer spärlicher, so, daß seine Blättchen sich nicht mehr berühren, die Verbindung aller Gemengtheile wird gleichförmiger, die Anlage zum Schiefer-Gefüge verschwindet.

Die Uebergänge des Gn. in Granit haben in manchen Gebirgen nur bis zu gewisser Tiefe statt.

Schweden, und namentlich Lappland bieten viele Beispiele solcher Uebergänge.

In Glimmerschiefer; zumal die glimmerreichen Gneisse, bei denen, mit Anhäufung des Glimmers, der Feldspath mehr und mehr zurücktritt und endlich ganz ausgeschlossen wird.

Schwarzwald, besonders im südlichen Theil des Gebirges, wo der Gneiss am meisten sich erhebt, zwischen Urach und Kaltenherberg, bei St. Mergen u. s. w.; Gegend um Breitenbrunn und Rittersgrün im Erzgebirge.

Die Uebergänge haben meist sehr allmählig statt.

In manchen Fällen zieht sich der Feldspath auch zusammen in einzelne plattrunde Parthieen, die an Umfang nach und nach abnehmen und endlich ganz verschwinden.

Oder es nimmt der Glimmer den sehr feinkörnigen Feldspath in seinen Blätterlagen auf, während der Quarz freier sich zeigt.

Auch gibt es Gneisse, deren Quarz nur den Glimmer-Lagen beigemengt ist, während der Feldspath in einzelnen, größern und kleinern, Xllen sich ausgeschieden zeigt. Sie können als porphyrartige Glimmerschiefer gelten, die, mit allmähligem Abnehmen und endlichem Verschwinden der Feldsp.-Xlle, zu gewöhnlichem Glimmerschiefer werden.

Besonders in der Nähe von Erzlagern, Magneteisen u. s. w., werden häufig die Uebergänge des Gn. zu Glimmerschiefer bemerkt.

In Talkschiefer; der Glimmer geht in Talk über, der Feldspath verliert sich nach und nach, talkähnliche Glimmerschichten wechseln mit äußerst dünnen Schichten eines graulichweißen Quarzes.

In Thonschiefer, namentlich in den glimmerreichen ältern, indem die einzelnen Bestand-Theile des, in solchem Falle oft mit Hornblende übermengten Gneißes immer feinkörniger werden, der Feldspath allmählig zurücktritt und endlich verschwindet, oder nicht mehr unterscheidbar ist, die Quarzkörner nach und nach an Größe abnehmen, das ganze Gemenge inniger wird und sein xllinisches Ansehen einbüßt.

Der, durch solche Uebergänge entstandene Thonschiefer oft nicht weit erstreckt, mehr eine wenig dauernde Anomalie des herrachenden Gneißes.

In Granulit; wenn mit dem allmählig abnehmenden und endlich verschwindenden Quarz zugleich der Glimmer zurücktritt und das Ganze zu einem körnigen Feldspath und Feldstein wird, der nur einzeln zerstreute Glimmer-Blättchen enthält.

In Syenit; der Hornblende führende Gneiss.

Besonders in den Gebirgen Brasiliens ungemein häufig (v. Escuwecz).

In Hornblende-Gestein; der mit Hornblende übermengte Gneiß.

So namentlich in der Nähe mancher untergeordneten Kalklager.

Beim Gneisse schreitet der Zerstörungs-Prozess, wie bei andern Felsarten von schieserigem Gefüge, meist von Aussen nach Innen vor.

Nur selten scheinen die tiefern Schichten bedeutende Veränderungen erlitten zu haben, wodurch dann Einsinkungen in der ganzen Breite des Gebirges herbeigeführt werden.

Zuerst wechselt das Gestein seine Farbe, es wird lichter; die Außenfläche zeigt sich zersplittert, zersprungen in kleine Stücke, und die Risse sieht man erfüllt mit eisenschüssigem Thon, mit Lehm, selbst mit Eisenocker. Der Feldspath, im Gneiße, wie im Granit, derjenige Bestandtheil, welcher am leichtesten äußerlichen Einwirkungen unterliegt, wird in geringerm und höherm Grade zersezt, umgewandelt zu einer unrein gelben oder braunlichen Thonmasse, auch zu Kaolin; der Glimmer wird aufgelöst, auch zu Speckstein umgewandelt u. s. w.

Die leztern Aenderungen sind scheinbar nicht selten Folge des Einwirkens örtlicher Ursachen, oder sie dürften bedingt werden durch Eigenthümlichkeiten im Mischungs-Bestande der Substanzen (stärkerer oder geringerer Eisengehalt u. s. w.). Zuweilen wird der halbzersezte Gneis von dem zu Kaolin gewordenen Feldspath gleichsam in Trümmern durchzogen.

Der Feldep. vieler Gneisse verwittert noch leichter als jener der Granite.

Nun zerspalten sich die Massen in scheibenförmige Theile, die allmählig, jeden Zusammenhang einbüßsend, zu dünnen Splittern werden, zu Gruß, zu einer thonigen Substanz mit einzeln einliegenden Glimmer-Blättchen und Quarzkörnern; oder sie zerfallen zu zerreiblicher Erde; so namentlich der mit Eisenoxyd stark durchdrungene und davon braunlichroth gefärbte Gneiß.

Große einzelne Blöcke, wie beim verwitternden Granite, läßt der Gneiß nur selten wahrnehmen.

Auf manchen Gneiß-Gebirgen ruhen lose Massen des Gesteines, abgerissen durch äußere Gewalt auf kleinern festern Gneißstücken, welche der zerstörenden Einwirkung längern Widerstand zu leisten gewußt.

Der mit Granit wechselnde Gneis erscheint zuweilen vollkommen frisch, während jenes Gestein gänzlich zersezt worden.

Pyrenäen (Süd-Abhang des Ursovia-Mendia Berges, nordwärts Maccaye).

Andere Gneissmassen erleiden stellenweise eine sehr ungleichartige Zersezzung. Während sie großen Theils sich umgewandelt haben zu einem erdigen Teige, in welchem man Feldspath und Glimmer nicht mehr, und selbst den Quarz kaum noch zu erkennen vermag, finden sich unzersezte Gneisstücke gleichsam gebunden durch diesen Teig.

Je mehr der Gneiß granitisch wird, desto weniger scheint

er der Verwitterung ausgesezt.

Inseln Schottlands (Tiree, Coll u s. w.).

Der sehr dünnschieferige Gneiss ist meist leicht verwitterbar.

Auf dem Rücken in Verwitterung begriffener Gneis-Berge sieht man Grufs untermengt mit kleinen Geröllen; an ihrem untern Saume Sand, und dazwischen große Trümmer.

In der Nähe gewisser Erzgänge pflegen verwitternde Gneifswände sich

wohl mit Bittersals zu beschlagen.

Zerstörende Einwirkungen eigenthümlicher Art stehen dem Seewasser zu. v. HUMBOLDT, Reise; III, 137.

Der sich zersezzende Gneiß begünstigt das vegetative Wachsthum, zumal jenes des Nadelholzes. Auf den leicht zerstörbaren Stufen seiner treppenartigen Absäzze breitet sich bald eine Pflanzendecke; nur die höchsten Gneißkuppen zeigen sich vegetationslos.

Dem Gneisse steht eine ausgezeichnet deutliche und regelrechte Schichtung zu, der schieferigen Struktur der Felsart gemäß: Der mit Hornblende übermengte Gneise meist minder deutlich geachichtet.

Die Mächtigkeit der Schichten ist sehr ungleich, in der Regel ziemlich mächtig, zuweilen aber beträgt sie nur 4 bis 6 Zoll. Zumal bei beträchtlicher Ausdehnung zeigt sich die Mächtigkeit der Schichten oft wechselnd.

Bogen- und wellenartige Krümmungen — leztere besonders fein und mit auffallendem Parallelism — sind nicht seltene, aber ungemein denkwürdige Erscheinungen der Gneisschichten.

U. a. bei St. George d'Huretière unforn Aiguebelle in Savoyen.

Das Gewundenseyn der Schichten ist besonders da aussallend, wa Gneiss und Hornblendeschieser im häufigen Wechsel mit einender erscheinen, durch das Verschiedenartige der Färbung beider Fels-Gebilde.

Häufig sind die Schichten sehr steil gestürzt, fast senkrecht. Giornico im Kanton Tessin; Eingang ins Maggie Thal.

Die Schichten gebrochen, unregelmässig eingesenkt da, wo das Gebirge sich schnell erhebt zu großer Höhe. — Im Allgemeinen herrscht viel Zerrüttung in der Schichtung mancher Gneiss-Gebirge.

Durch zahllose Klüfte sieht man die Gneiss-Massen nach allen Richtungen getrennt.

Die Klüfte von sehr verschiedener Breite; nicht selten nur 1 Linie bis 1 Zoll messend.

Auf ihren Flächen schwarz beschlagen, auch, oft auf weite Verbreitung, geziert mit schönen baumförmigen Zeichnungen.

So u. a. am Rathhausberge im Salzburgischen.

Die Klüfte selten leer, häufiger theilweise oder ganz erfüllt mit anderen Mineral-Substanzen, z.B. mit Quarz, und da, wo Drusenräume und kleine Höhlungen sich gebildet, besezt mit Bergkrystallen u. s. w.

Der Gneis ist an den Stellen vorzüglich stark zerklüstet, wo er dem Einwirken der Atmosphäre besonders ausgesezt ist.

Die gangartigen Räume finden sich im Gneisse ausgefüllt durch: Feldspath, Quarz, Amethyst, Jaspis, Achat, Thon, Epidot, Kalk-, Fluss- und Barytspath, Eisenocker, Kupfer-, Zinn- und Bleierze, Granit, Dolerit, Basält.

In manchen Gneiss-Gebirgen streichen die Gänge sehr regelvoll in der Richtung der Thäler.

Feldspath; häufig anders gefärbt, als der Feldsp. des Gneisses, jener roth, selbst dem Veilchenblauen sich nähernd, dieser weiss u. s. w.; der Gang-Feldspath mitunter dem Labrador nahe kommend; meist großkörnig; theils grauen muscheligen Quarz führend, auch Glimmer ausnehmend, in kleinen Blättehen zerstreut,

und wenig Hornblende. Die Gänge, in manchen Gebirgen ziemlich häufig, zumal im glimmerreichen Gneiße, bald sehr mächtig, bald schmale Adern, welche das Gestein in den vielartigsten Richtungen durchsezzen, nur ausnahmsweise, und mehr auf einzelnen Stellen, in Richtung und Neigung den Schichten des Gneißes folgend.

Das Schottische Eiland Coll namentlich hat in dem daselbst herrschend austretenden Gneisse ungeheure, sehr weit erstreckte, Feldspath-Gänge auszuweisen, welche häusig Quara, schwarzen Glimmer (zuweilen die Blätteben untereinsnder in paralleler Richtung vertheilt) und Hornblende, auch rundliche Strahlsteinmassen ausnehmen; mitunter ist der Feldspath in großen, sehr regelvoll ausgebildeten Kllen vorhanden, die bald in einem Gemenge aus xilinischem Feldspath und körnigem Quarze, mit dazwischen besindlichen Glimmer-Blättern, liegen, beid in solcher Häusigkeit austreten, dass sie jene Grundmasse satt ganz zurückdrängen Alle durch das Meer entblösten Gneisselsen zeigen diese denkwürdigen Gänge, die nicht selten, zumal in dem Theile der Insel, welcher im Süden der Brakaka-Bucht liegt, von Quarz-Schnüren durchzogen werden, ost auch ganz das Ansehen des sogenannten Schrist-Granites tragen.

NECKER-DE-SAUSSURE, Voyage en Écosse; 400 etc.

Quarz; grau und braun, auch weiß, zuweilen, dem Amethyste gleich, verschiedene Nuanzen in gebogenen Streisen wechselnd; längs den Saalbändern stängelige Absonderungen zeigend; nach der Mitte des Ganges zu häusig offen und auf beiden Seiten der Spalte besezt mit Bergkrystallen. Führt mancherlei Mineral-Substanzen in Xllen, eingesprengt u. s. w.

So u. a. Feldspath-Xlle; Epidot; Axinit; Talkblättchen; Stilbit-Xlle (u. a. bei Gastein im Salsburgischen); Flufsspath; Turmalin (selten dem Quarz höchst innig beigemengt, gleichsam verschmolzen damit und in solchem Falle ihn schön schwarz färbend); Apatit zugleich mit Hessonit (Kinkardine in der Schottischen Grafschaft Rofs); Rutil (Xlle, theils sehr zart und nezartig übereinander liegend, auch in baumförmigen Anflügen, so u. a. besonders ausgezeichnet am Asila-Berge unfern Caracas); Eisenkies (in Würfeln xllt, die, nach dem Tage zu, meist aufgelöx sind zu Braun-Eisenocker, derb, nicht selten goldhaltig); Bleiglanz; Zinnerz; Speiskobalt; Silbererze; Gold u. s. w.

Manche Gänge bestehen aus Quarz, Amethyst und Hornstein. Der Quarz macht die eigentliche Gangart, die Drusenräume sind besezt mit Amethyst-Xllen, der Hornstein bildet schmale Adern und Streisen.

U. a. am Plattenberge nicht weit von Klösterle in Böhmen.

Die quarzige Gangmasse zeigt sich nicht selten zerklüftet, die Kluftwände besezt mit Quarz-Xllen, seltner bekleidet mit drusigem Ueberzuge zierlicher Stilbit-Xlle, der enteckten Varietät zugehörend.

So namentlich am Rathhausberg im Gasteinthale.

Die Mächtigkeit der Quarz-Gänge mitunter sehr beträchtlich; theils nach der Teufe zunehmend. Der Feldspath des Neben-Gesteines nicht selten umgewandelt zu specksteinartiger Masse.

In einigen Gebirgen erscheinen die Quara-Gänge spärlicher, in endern ungemein häusg.

Amethyst.

Erzgebirge (Wiesenbad; Wolkenstein).

Achat; aus Quarz, Amethyst, Chalzedon, Karniol, Jaspis u. s. w. zusammengesezt; die mittlere Ausfüllung zeigt namentlich den bandartigen Wechsel der einzelnen Lagen und enthält zuweilen Amethystdrusen, auch einzelne Bleiglanz-Theile. Mitunter sind die verschiedenen, den Achat bildenden Substanzen nur in Trümmern vorhanden und diese zeigen sich gebunden durch einen achatartigen Kitt.

Sachsen (Schlottwizer Grund im Müglizthale unterhalb Kunnersdorf); Halsbach unweit Freiberg.

C. A. S. HOFFMANN, Bergmann. Journal; J. 1790; II. 462 ff.

Thon; die thonige Gangmasse mehr und weniger abgerundete Gneisstücke umschließend.

Gebirge von Chalanches, einige Meilen von Grenoble.

Epidot; mit Feldspath, Bergkrystall, Prehnit, Axinit u. s. w., auch mit Silbererzen, selbst, jedoch nur selten, mit Gediegen-Silber.

Dauphinée (Allemont).

Kalkspath; die Gänge zuweilen eine außerordentliche Mächtigkeit erlangend von 140 Fuß und darüber.

So u. a. in den Berner Alpen, am Ausgange des Lauterbrunner Thales (FREIESLEBEN).

In der Nähe mancher Kalksp. Gänge ist der Cneiss mit Kalktheilen gemengt, so, dass er selbst mit Säuren braust (Chalanches).

Die Kalksp. Gänge führen Gediegen - Silber, Silber - und Kobalterze u. a. metallische Substanzen.

Barytspath; weis, fleischroth; xllinische Massen und ausgebildete Xlle; begleitet von Braunspath und von vielartig gesärbtem Flusspath; auf den Barytspath-Gängen kommen Silber-, Kobalt-, Blei-, Eisen-, u. a. Erze vor.

Der Barytspath entwickelt oft einen starken Geruch nach geschweseltem Wasserstoffgas (u. a. in den Huez-Bergen in Oisans, serner in den Alpen a. m. O.).

HERICART DE THURY, Journ. des Min.; XXII, 290.

Eisen ocker; in manchen Gebirgen eine sehr häufige Gangart. So u. a. in denen von Allemont.

Die Mächtigkeit der Eisenocker-Gänge wechselnd von 1 Zoll bis 1 Fuß,

Der Eisenocker ist sehr wahrscheinlich entstanden durch Zersezzung von Eisenkies.

Kupfer- und Bleierze (Fahlerz, Kupferkies, Bleiglanz, kohlen- und phosphorsaures Bie, Eisenspath, Kohalt-, Silber- und Zinkerze u. s. w.); die Gangarten Barytspath, Quarz, auch Fluss- und Kalkspath. Die Mächtigkeit der Gänge von ½ bis 3 Fuß.

Schwarzwald; Münsterthal; Tottnay.

SELB, Denkschrift. d. Aerzte und Naturforscher Schwabens; I. 350 ff.

Zinnerz; derb, eingesprengt, oft äußerst fein (Zinn-zwitter), Xlle (Zinngraupen); nicht selten wechseln Lagen der Gangart, Quarz, Thon u. s. w., innig gemengt mit Zinnerzen, und andern, die frei davon sind, oder nur einzelne Xlle enthalten (Bandzwitter).

Ersgebirge, namentlich Marienberg.

Bleiglanz; mit etwas Eisenkies, auch begleitet von kohlensaurem Strontian, von Harmotom, Stilbit, Schaumkalk u. s. w. Die Gangart aus Baryt- und Kalkspath und Bruchstücken eines dichten kieseligen Kalksteines bestehend. Mächtigkeit 2 bis 10 Fuß.

Strontian in Argyleshire.

Zuweilen laufen die Gänge zwischen Gneise und Granit.

BOUE, Essai géol, sur l'Écosse ; 28.

Namentlich das Cneiss Cebilde der Freiberger Gegend ist sehr reich an erzsührenden Gängen, von welchen es in den vielartigsten Richtungen durchsezt wird. Wzanza (neue Theorie der Gänge) hat sie mit bewundernswürdiger Genauigkeit beschrieben. Er nimmt acht verschiedene Cang Formationen an.

Granit-Gänge in Gneifs.

Bemerkentwerth ist, wie man sogleich Granit sich bilden sieht, wo der Feldspath sich vermehrt und der Glimmer verschwindet, da wo der Gneiß-Formation, wie in Gangklüften, einige Ruhe verstattet wird.»

L. v. BUCH, Reise durch Norwegen; I, 409 und 410.

Mehr ausführliche Augaben über das Vorkommen des Granits auf Gäugen im Gneiße,
S. beim Granit S. 81.

Basalt-Gänge in Gneiss. S. unter Basalt.

Während, in manchen Gegenden, die Masse des Gesteines sich mehr gleich bleibt durch das ganze Gebirge und ohne beträchtliche Einschichtungen, gehören, in andern Gebirgen, die untergeordneten, die fremdartigen Lager zu den sehr gewöhnlichen Erscheinungen im Gneiße; sie werden häufiger und mannichfacher, je mehr die Felsart sich dem Glimmerschiefer nähert.

Im Kinsinger-Thale z. B. kommen nie untergeordnete Lager von einiger Bedeutung im Gneiße vor. Besonders reich an untergeordneten Lagen sind dagegen die Gneiße Skandinaviens, ferner die Nord-Amerikanischen, jeze der Kordilleren u. s. w.

Nach den Beobachtungen Bouk's machen die den Urgebirgen, und namentlich im Gneiße und Glimmerschiefer, wahrhaft untergeordneten Felsarten nicht sowohl zusammenhängende Lager aus, sondern Reihen von nicht weit erstreckten Lagern, oder von liegenden Stöcken, von einander mehr und weniger deutlich geschieden und ungefähr in den nämlichen Gesteinschichten enthalten.

Schottland; Böhmerwald - Gebirge. - Im Allgameinen lassen die Schiefer-Gebilde beider Lander viel Uebereinstimmendes wahrnehmen. Zu den im Gneisse vorkommenden Lagern gehören: Feldspath, Feldstein, Quarz, Glimmer, Chloritschiefer, Talkschiefer, Hornblende-Gestein, Hornblendeschiefer, Strahlstein, Granat, Kalk, Kryolith, Graphit, Eisenkies, Magneteisen, Eisenglanz und Roth-Eisenstein, Granit, Glimmerschiefer, Syenit, Feldstein-Porphyr, Serpentin, Eklogit u. a. Felsarten.

Feldspath; lichteweiß; kleinkörnig bis großblätterig; nur sparsam gemengt mit Quarz, aber nach allen Richtungen durchzogen von entscharseiteten, sehr in die Breite gezogenen Glimmer-Krystallen.

U. a. zwischen Dittmannedorf und Weistriz in Schlesien.

Die Lager oft von nicht unbeträchtlicher Mächtigkeit.

Gemengt mit Quarz und äußerst wenig Glimmer; auch einzelne Feldspath - XIIe umschließend.

So auf den Schottischen Inseln Tiree, Coll, Rona.

Mit häufigen kleinen drusenartigen Räumen, in welchen sich nadelförmige Epidot-Xlle ausgeschieden haben.

St. Gotthard (Käserschlund).

Hin und wieder auch Chlorit- oder Hornblende-Theile führend. In manchen Gebirgen im Zustande der Verwitterung und alle Stufen derselben zeigend, bis zum wahren Kaolin (Gebirge um Passau, zumal bei Diendorf, Rana u. s. w.). Im frischen fasten Feldspath zuweilen die eingeschlossen gewesenen Feldspath-Xlle umgewandelt zu Kaolin.

Feldstein; theils mehr und weniger innig gemengt mit Ouerz.

U. a. Hohenstein au der Donauleithe bei Obernsell; noch ausgezeichneter bei Götheborg, am Fusse der Zitadelle Krona.

Quarz; weiss; feinkörnig; Bruch muschelig.

Nur an den Grenzen der Einlagerung zuweilen sehr zum Grobkörnigen sich neigend; dann häufig Feldspath aufnehmend in Lagen von mehrern Zoll Stärke, denen sich häufig Turmaline beigesellen (Liebenstein im Thüringer Walde).

Mitunter (Schwarzwald) näbert sich der Quarz sehr dem Amethyst und erscheint dann in, meist unvollkommenen Xllen.

Bald rein, bald gemengt mit verschiedenen Mineral-Substanzen.

So mit Climmer- auch mit Talk-Blättchen (nach parallelen Lagen vertheilt, u. a. in Böhmen am Jeschken oberhalb Neuland); mit wenig seinkörnigem Feldspath (dabei mitunter noch etwas Climmer und blutrothen, fast mikroskopischen Granaten, Burkensdorf in Schlesien); oder mit 70then Granaten allein (namentlich wenn der Quara jenem Gneisse untergeordnet ist, der selbst Granaten führt, wie a. B. der von der Farbmühle bei Wittichen), serner Turmalin in großen Kllen enthaltend (Styksiö bei Umeo in Lappmark); seltner Scheelit mit Kupferkies und Bunt-Kupferera (Schellgaden im Salsburgischen); Blättchen von Gediegen-Gold u. s. w.

Manche Lager ziemlich mächtig, andere so unbedeutend erstreckt, daß sie mehr als große Nester betrachtet werden müssen; auf diesen nicht selten Rutil dem Quarz beigemengt (so u. a. bei Cajuelo unfern Buytrago in New-Kastilien, hier zugleich mit sehr ausgezeichneten Turmalin-Xllen).

Die Lagermassen häufig zerspalten durch senkrechte Klüfte; auch getheilt in söhliger Richtung. Die Klüfte mitunter von Eisenocker erfüllt.

Der Quarz leistet meist der zerstörenden atmosphärischen Einwirkung mehr Widerstand, als die ihn umschließende Gebirgsart; daher die aus dem Gneiße hervorragenden, mehrere Fuß hohen, Ouarzfelsen.

Der Lagerquars, in manchen Gneiss-Gebirgen (u. a. am Aker-See) nur eine sehr untergeordnete Rolle spielend, entsernt sich zuweilen ganz daraus, und gleichzeitig nimmt Hornblende die Stelle des Climmers ein; es finden Uebergänge des Cneisses in Syenit statt u. s. w. (HAUSMARK).

Glimmer; dunkelschwarz; dickschuppig; glänzend. Im Ganzen selten.

Engen des Figathales in Norwegen.

Chloritschiefer; sehr schmale und kurze Lager bildend; meist wellenförmig oder verworren, selten geradeschieferig; theils mit Oktaedern von Magneteisen.

Nassfelder Tauern im Gastein-Thale.

Talkschiefer.

Ketschach . Thal im Gastein . Thale.

Hornblende-Gestein; rabenschwarz; kleinkörnig; rein, frei von jeder Beimengung; untermengt mit einzelnen Quarz-Theilchen; mit Feldspath im streifigen Gemenge, oder mit schwarzem Glimmer so innig verbunden, dass nur das Abweichende von Textur und Glanz einige Unterscheidung gestattet; ferner mit Eisenkies u. s. w.

Im Hornbl. Gest. mitunter Strahlstein Lagen oft von Talk begleitet; die Strahlstein-Xlle inneliegend in Talk (Anlaufthal).

Auch sezzen Quarz-Gänge darin auf, welche Rutil-Xile führen, Blättchen lauchgrauen Talks eingemengt enthalten u. s. w.

Da, wo der Gneis häusig wechselt mit Hornbl. Gest. erleidet er zuweilen eigenthümliche Aenderungen; klein- und seinkörnige Hornblende erscheint gemengt mit wenig Feldspath, aber mit vielen großen silberweißen Glimmer-Blättern und mit Quarzlagen (Verdalsele in Norwegen).

Hornblendeschiefer; mit einzelnen Parthieen großblätterigen silberweißen, auch braunlichrothen Glimmers und in diesen Rutil-Xlle eingeschlossen; ferner mit rothen Granaten, Körner und Rauten-Dodekaeder, mit Kupferkies-Punkten und einzelnen Quarz-Theilchen.

Gegend des Ankogels im Gastein-Thale; bei Freiberg u. s. w.

Strahlstein; Lager, auch liegende Stöcke bildend, jedock im Ganzen seltner, als in andern Felsarten, wie namentlich im Glimmerschiefer. U. a. auf den Schottischen Inseln Coll und Fudla.

Granat; braun; Körner, meist sehr lose verbunden, theils mit Glimmer untermengt. Häufig in der Nähe mancher Magneteisen-Lager.

Kalk; graulichweiß, lichtegrau, ins Gelbliche und Grünliche; klein – bis grobkörnig, selten dem Splitterigen sich nähernd; bald ohne eingemengte Fossilien, bald mannichfache Substanzen führend.

So u. a: Turmalin, in kleinen schwarzen Xllen; Climmer in Blättchen und zarten Streisen zuweilen nach der Schichten Richtung verscheilt; Chlorit, Schuppen, theils in bestimmter Richtung eingemengt, theils nur auf den Absonderungsstächen; Hornblende; Strahlstein; Asbest; Wernerit, Xlle der Kernsorm, auch die entseitete Var., namenblich bei Malsjö in Wermeland; Malakolith, Xlle, auch Körner, Malsjö; Quarz, selten, unsärmliche größere Stücke; Eisenkies, Würsel, auch eingesprengt; Magneteisen, Körner, nach parallelen Schichten vertheilt, selten sich so anhäusend, dass sie stellenweise den Kalk ganz verdrängen; Bleiglanz, eingesprengt und Würsel; phosphorsaures Blei, nadelförmige Xlle; Kupferkies.

Auf den Ablosungen, besonders nach der Sohle zu, finden sich Eisenkies, Bleiglanz, Quarz und Strahlstein oft zugleich ein.

Die Kalklager, gesondert in Schichten und Bänke, deren Fallen jenem des Gneißes gleich ist, und getheilt durch senkrechte Klüfte, zeigen eine Mächtigkeit von mehreren Fuß, die selten bis zu zehn Lachtern und darüber ansteigt, häufig auch nur einen Zoll und selbst weniger beträgt.

Theils wechselnd mit Schichten eines sehr glimmerreichen Gneißes.

In solchem Falle namentlich bis auf ziemliche Weite mehr und weniger häufig in der Schichtungs-Richtung eingemengte Glimmer-Blättchen enthaltend, die nicht selten, wie u. a. in der Nähe vom Dorfe Gastein im Salzburgischen, sich zu fortgesexten Lagen ausbreiten, so, dass die Felsart, für den ersten Blick, eine täuschende Aehnlichkeit mit Glimmerschieser erhält.

Hin und wieder sezzen Eisenspath - Trümmer im Lagerkalk auf und sind meist mit der Masse desselben unmerklich verslößt.

Norberg in Westmanland.

Der Gneiss erleidet nicht selten Aenderungen in der Nähe der Kalklager.

Bald wird er grobkörniger, hald sehr dünnblätterig und mengt sich so innig mit dem Kalke, dass es schwierig ist zu bestimmen, wo der Gneiss aushort, wo der Kalk ansängt.

In manchen Gebirgen fehlt der Kalk ganz, oder ist nur in schwachen Spuren vorhanden, in andern tritt er häufiger auf.

Ersgebirge Sachsens; Alpen; Pyrenäen.

v CHARPENTIER, min. Geogr.; 35 und 86; 216 und 217; 241 ff. HAUSMANN, Reise nach Skand , V, 18 ff.; 322 ff.

Von den Eigenthämlichkeiten jener Kalllager, die, wie z B. das von Sala, eine Erstreckung von 5600 Lachtern und eine Mächtigkeit von 300 bis 1500 Lachtern zeigen, wird bei der Charakteristik des körnigen Kalkes die Rede seyn; desm bei so bedeutender jäumlicher Anadebnung erlangt die Felsart mehr Salbeitstandigkeit.

Kryolith; Lager von einem bis drittehalb Fuss Mächtigkeit; begrenzt durch dünne Glimmerschichten; sie führen Kupfer- und Eisenkies, Eisenocker, Bleiglanz, auch Quarz und Feldspath u.s.w.

Westliches Grönland (loikaet, Sudseite von Arksutfiord).

Graphit; mehr liegende Stöcke, als eigentliche Lager.

In großen Massen, theils gemengt mit Eisenspath, findet sich der Gr. u. a. in der Schlucht von Tocume, westwärts der Silla in Amerika.

Eisen kies; feinkörnig; auf den Drusenräumen zierliche XIIe; die Lagermasse oft auf weite Erstreckung rein, frei von fremdartigen Beimengungen.

So namentlich im nördlichen und nordöstlichen Theile der Freiberger Gebirge

Oder gemengt mit Kupfer-, auch mit Arsenikkies; ferner wechselnd mit schwarzgrauem thonigem Gestein, das sehr mürbe ist und häufig durchdrungen von Eisenocker.

Die reinen Lager bis 2 Fuss und darüber mächtig; die andern nicht selten eine Mächtigkeit von 10 Fuss und mehr erlangend.

In den Erzlagern finden sich Stücke des gneisigen Neben-Gesteines, wechselnd in der Größe von einigen Zollen bis zu mehreren Fuß. In ihrer Lage entsprechen sie, was Schiefergefüge und Schichtung betrifft, der Richtung der umschließenden Felsart.

An den Begrenzungsflachen sieht man den Eisenkies dem Gneiß, oft in großer Häufigkeit beigemengt.

Die Kieslager werden mitunter durchsezt von geringmächtigen Gängen, die Quarz, Flusspath u. s. w. führen, zuweilen auch reiche Silbererze enthalten.

v. CHARPENTIER, min. Geogr.; 233 ff.; Lagerstätte der Erze; 22 ff.

In Schottland sind die Eisenkies - Lager sehr verbreitet im ganzen Gneiss - Gebilde.

Eisenkies; Lagermassen zusammen sezzend mit Leber-, Kupfer- und Arsenikkies, mit Zinnerz, Magneteisen und Blende, welche Erze von verschiedenen andern Mineralien begleitet werden.

So z. B. von Eisenglanz und Roth Eisenstein, Schiefer-, Kalk- und Fluftspath, Apatit u. s. w.

Die Lager ¾ bis 4 Lachter mächtig, bestehen in ihrer obern Abtheilung aus einem, mehr und weniger innigen, Gemenge von Quarz, Hornstein, Hornblende, Strahlstein, Chlorit u. s. w.; die Erze nehmen die untere Abtheilung ein. Silber – und Kobaltgänge durchsezzen die Lagermasse.

Gegend von Breitenbrunn im Erzgebirge. FREIESLEBEN, geognost. Arbeit.; V, 47 ff.

Magneteisen; lichteeisenschwarz und dunkelstahlgrau, nicht selten bunt angelaufen und die verschiedenen Nuanzen auf weite Strecken wechselnd mit einander; feinkörnig bis großkörnig, im leztern Falle die einzelnen Körner häufig von geringem Zusammenhalt; dichte Massen; Xlle, theils zusammengewachsen, theils zwischen den Körnern einzeln zerstreut.

Die Xile, Oktaeder, entkantete Oktaeder und Rauten-Dodekneder, numal da ausgezeichnet, wo eine Berührung des Magneteisens mit Kalkspath statt gefunden.

Die Lagen sein- und grobkörnigen Magneteisens oft wechselnd mit einander.

Manche Magneteisen - Lager, rein, frei von fremdartigen Beimengungen, andere (wie namentlich die Schwedischen und Norwegischen) ausgezeichnet durch die große Mannichfaltigkeit von
Fossilien, die sie eingesprengt und eingewachsen enthalten, auch
in Xllen ausgeschieden auf Drusenräumen, oder die mit den Lagermassen in wechselnden Schichten von mehreren Zoll Stärke erscheinen.

Zu den gewöhnlichern Einmengungen gehören :

Climmer; vordringend aus dem umschließenden Cneise, daber besonders in der Nähe desselben häufig und oft in beträchtlicher Menge.

Talk; grün; Blättchen zwischen den Magneteisen - Körneru liegend.

Chlorit; seine Theilchen, der Lagermasse innig beigemengt; auch deutliche Schuppen (so u. a. bei Dannemora); seltner größere reine Massen zwischen den Ablosungen des Magneteisens ausmachend.

Asbest und Amianth; in Schnüren die Lagermasse durchziehend.

Augit; grün bis schwarz; Körner und XIIe; haufig (zumal um Arendal) und dem körnigen Magneteisen so innig beigemengt, dass, für den ersten Blick, beide Substanzen oft schwierig unterscheidbar sind.

Hornblende; krystallinisch - körnige Parthieen, aum Theil sehr großblätterig; auch Xlle; meist den Augit begleitend (so namentlich bei Arendal).

Strahlstein; eingesprengt, auch in xllinischen Massen dem Magneteisen innig beigemengt (u. a. Orpes in Böhmen; Arendal u. s. w.).

Grammatit; weis, auch lauchgrün; strablige Parthieen und XIIe; oft augleich mit drusig zusammengehäuften Kalkspath-XIIen (Junosswendo).

Epidot; besonders um Arendal in größter Menge.

Granat; braun, roth, grün; Körner, auch Trapezoeder; oft sehr innig mit dem Magneteisen gemengt.

Granat, Hornblende und Augit kommen bei Arendal zumel an der Begrenzung der Lager in bedeutenden Massen vor. Sie nehmen nicht selten Gemengtheile des Gneises auf wad bilden so sehr eigenthümliche Zusammensezungen.

Korund; Aleine xllinische Massen und entscheitelte Rhomboeder; sugleich mit rothem Feldstein, Apatit und Glimmer (Gruben von Gellieurs in Lappland).

Kalkspath; manchen Magneteisen-Lagern eingesprengt, in welchea außerdem nicht eine Spur von Fremdartigem sich zeigt.

Apatit; Körner, auch Xlle; zuweilen in ziemlicher Häufigkeit.

Asphalt; schwarz; glänzend; muschelig; in kleinen runden Massen auf Kalkspath- oder Bergkrystallen, auch als innerste Ausfüllung kleiner Kalkspath-Adern (Dannemora).

Eisenkies; eingesprengt; nicht sehr häufig, nur in gewissen Legern nach dem Ausgehenden zu in größerer Menge und dann meist mit Bleiglan. Eicenspath; roth; Körner (Uton, Orpes in Bohmen).

Von den häufiger vorkommenden Einmengungen finden sich nicht selten mehrere zuenmmen, theils körnig untereinender gemengt, theils in wechselnden Lagen und in köchst vielartigem gegenseitigem Menge-Verbältnift.

Weniger oft kommen in Magneteisen u. a. auf Utön und um Arendal vor:

Quarz; selten in Menge dem Magneteisen sich beigesellend, aber dann häufig sehr innig damit verbunden und oft begleitet von Feldspath-Theilen.

Der Quarz durchzieht auch wohl die Lagermasse in Adern und Schnüren und führt in solchem Falle Amethyst und Chalzedon.

Quarrhaltige Magneteisen - Lager haben unweilen Drusenräume mit Berghrystellen

Wernerit. — Turmalin. — Triphan. — Malakolith. — Pikrelith. — Stilbit. — Apophillith. — Prehnit. — Analzim. — Datelith. — Barytspath (kleine xllinische Massen, auch Xlle). — Graphit. — Leber-, Arsenike und Kupferkies (alle nur eingesprengt). — Kupferlasur und Kupfergrün. — Blende (braun, eingesprengt). — Eisenglans (u. a. zu Norberg in Westmannland, in mitunter vorwaltendem Verhältnisse dem Magneteisen beigemengt). — Anatas. — Rutil. — Molybdänglans u. s. w.

Die Magneteisen - Lager haben bald nur eine Mächtigkeit von 3/4 Lachter, bald messen sie 20 bis 40 Lachter und darüber; aber selten bleiben sie sich gleich; sie werden schmal, erweitern sich u. s. w. Die Lager sind in der Regel stockförmig, selten von bedeutender Längen - Erstreckung, sondern keilen sich bald aus.

Manche Magneteisen-Lager, wie u. a. jene am Taberge und zu Dannemora, zeigen Absonderungen, welche an die geregelten Struktur-Verhältnisse des Magneteisens im Kleinen erinnern.

Sie umschließen gangartige Räume, die mit, den Lagern eigenthümlichen Mineralien (Augit, Epidot, Hornblende u. s. w.) erfüllt sind, oder Lager-Fossilien führen, verbunden mit Theilen des Neben-Gesteines (Feldspath gemengt mit Titanit, Kalkspath u. s. w. Feldspath, Quarz und Glimmer untermengt mit Wernerit u. s. w.), oder deren Gangmasse aus Felsarten besteht, verschieden von dem Neben-Gestein (Granit, Porphyr, Diorit u. s. w.).

Besonders häufig erscheinen Trümmer von, meist fleischroth gefärbtem, Kalkspath, auf Drusenräumen zierliche Kalkspath-Xlle, auch Xlle von Titanit, Apatit, Kolophonit u. s. w. (30 zumal um Arendal)

Vom Neben-Gestein sind die Lager selten scharf abgelöst, sondern verlaufen sich vielmehr allmählig in dasselbe, indem der, die Lager begrenzende Gneiß fast stets Magneteisen-Theile eingemengt enthält.

In der Nähe vieler Lager zeigt sich der Gneiss auch so glimmerreich, dass er glimmerschieserartig wird.

Ferner dringen Theile des Neben-Cesteines ins Innere der Lagermassen vor; auweilen Feld-path, Quarz und Glimmer augleich, und. jedoch selten, in solcher Häufigkeit, dass die Lagermasse das Anschen erhält von Gneiß, dem violes Magneteisen beigemengt ist (Arendal).

Die Festigkeit der Lagermassen, der Widerstand, welchen sie dem Einflusse äußerlicher Gewalten entgegensezzen, machen, dass sie nicht selten über der Obersläche stehen bleiben, indem der sie umschlossen habende Gneiß zerstört worden.

REUSS, min. Bemerk. über Bohmen; 533 ff; 553 ff. HAUSMANN. Reise nach Shand.; 11, 139 ff.; IV, 75 ff.; V, 320 ff. L. v. BUCH, Berlin. Magaz. d. nat. Fr.; IV. 47 ff.

Magneteisen, Blende (braun, schwarz, seltner gelb, meist klein - und feinkörnig), Granat (gelb, braun, grün; derb, eingesprengt, auch Rauten-Dodekaeder und Trapezoeder) und Kalk (weiß, grau, theils rein, körnig, theils von mehr sandigem Ansehn, mit Eisenspath gemengt, auch Glimmer führend) verbinden sich zuweilen zu Lagermassen, so, daß sie bald unter einander austreten, bald Lagen für sich ausmachen.

Soleho zusammengesezte Lager führen sußerdem woch: Quarz, Prasem, Strahlstein, Schieferspath, Helvin, erdigen Chlorit, Bleiglanz, Kupferund Eisenkies, kohlen- und phosphorsaures Blei, Kalk- und Flußspath, seltner Epidot, Allochroit u. s. w.

Die Mächtigkeit beträgt 10 bis 16 Fus, wovon die obersten 6 bis 8 Fus aus Magneteisen, Blende und Granat bestehen, während der Kalk den übrigen Raum erfüllt. Gänge von Kalkspath und Quarz, mit Bleiglanz, Blende und Eisenkies durchziehen die Lagermasse.

Gegend von Schwarzenberg, bei Rittersgrün, Breitenbrunn, Bermannt-grün u. s. w.

FREIESLEBEN, geognost. Arbeit; V, 1 ff.

Eisenglanz und Roth-Eisenstein; nicht eigentliche Lager, sondern mehr Nieren und Nester, die mit einander in puzzenformiger Verbindung zu stehen scheinen; meist von Kalkspath begleitet.

Fehns · (Fächns -) Gruben unfern Porsgrund.

HAUSMANN, a, a. O.; II, 222 ff.

Der Gneiss Amerika's zeigt sich im Allgemeinen weniger enzführend (Humpoldt).

Die Lagerungs-Verhältnisse des Gneises deuten denkwürdige Alters-Verschiedenheiten dieser Felsart an. Während manche Gneise entschieden älter sind, als gewisse Granite, stehen andere den leztern Gesteinen, im Alter theils gleich, theils scheint ihre Bildung jener der Granite unmittelbar gefolgt zu seyn; denn es zeigen sich Gneise wechselnd mit Graniten, oder sie ruhen in gleichförmiger Lagerung auf Graniten. Ferner trifft man den Gneiss wechselnd mit Glimmerschiefer und als mächtiges Lager im Glimmerschiefer, auch ruhend auf älterm und wechselnd mit neuerem Thonschiefer und mit andern Uebergangs Gesteinen. Endlich finden sich Gneis-Bruchstücke eingeschlossen in Gneis und in verschiedenen andern Felsarten. Als Ausfül-

lung von Gangräumen sieht man diese Felsart wohl mehr Ausnahmsweise.

Ueber die gegenseitigen Lagerunge-Beziehungen zwischen Cneiss und Granit S. beim Granit S. 78 fl.

Dass Gneiss vorkomme als den Granit vollkommen mantelförmig umlagernd, wird in Zweisel gestellt (Bout).

Manche neuere Geognosten sind geneigt den Gneis und den Glimmerschiefer als die einzigen entschiedenen Urselsarten zu betrachten (Bouz).

Gneiss wechselnd mit Uebergangs-Felsarten, Thouschieser, Grauwacke, Kalk u. s. w.

Savoyen (Tarentaise); Walliserland (zwischen Martigny und St. Maurice, zwischen Trient und Valorsine u. s. w.).

BROCHANT DE VILLIERS, Journ. des Mines; XXIII, 321 etc. L. v. BUCH, Taschenbach für Min.; VI, 335 ff.

Gneifs auf Gängen in Glimmerschiefer.

8. Glimmerschiefer.

Gneiss-Bruchstücke, von jeder Größe und Gestalt und ganz scharfkantig, sind, ohne alle Regel in der Lage, in Granit so eingeschlossen, daß die Masse des leztern jene Fragmente nach allen Seiten wie mit trennenden Scheidewänden umgibt.

Am Einank, auf dem Wege von Homme nach Hommelund in For-wegen.

Im Profil erscheint jene Verbindung beider Gebirgsarten als weisse Granitwand mit großen regellosen schwarzen Flecken. Das Vorkommen ist um desto merkwürdiger, weil gleich darauf der Gneiss allein herrschend wird.

C F. NAUMANN, GILBERT'S Annalen der Phys. LXXI, 79 und 80.

Gneiss-Bruchstücke und Massen, zugleich mit Bruchstücken von Glimmerschiefer, eingeschlossen in Granit. Jene Bruchstücke, jene Massen der Gestalt nach verschieden und mitunter von sehr beträchtlichem Umfang, bis 1000 Kubikfus und darüber. Die größern mehr auf einandergehäuft, die kleinern zerstreut durch das Ganze des Gesteines. Massen und Bruchstücke, ausgezeichnet durch ihre Textur, durch das Scharse der Umrisse, durch Gang-Trümmer, von welchen sie durchsezt werden, ohne das diese ins Granit-Gemenge eindringen, theils auch durch mehr und weniger dicke sie umgebende schaalige Rinden, aus einem großkörnigen Gemenge von Feldspath und Quarz bestehend, welche Rinden den Bruchstücken genau anliegen, auf der andern Seite aber in dem gewöhnlichen Granit unmerklich sich verlieren u.s. w.

Greifenstein unweit Ehrenfriedersdorf.

MOHS, v. MOLLS Annelen d. B. u. H.; III, 347 ff.

Gneifs-Bruchstücke eingeschlossen in Gneifs.
Rostenberg unweit Formo in Norwegen.

L. v. BUCH, Reise durch Norwegen; 1, 196.

Bruchstücke von feldspathreichem Gneiss, eingeschlossen in Glimmerschiefer; der Gneiss meist seinschieferig, mit getrennten Blättchen von Glimmer, die parallel hinter einander fortliegen.

Toffle in Norwegen.

Eckige, auch rundliche Gneifsstücke verkittet durch eine quarzige Masse (Trümmergneifs; Gneifs-Brekzie).

Böhmisches Ersgebirge (Niklasberg; bildet die unmittelbare Unterlage eines auf Gneifs ruhenden mächtigen, weit verbreiteten Porphyrlagers).

REUSS, min. Bemerk. über Böhmen; 52 und 53.

Gneis-Bruchstücke eingeschlossen in augitreichem Trachit.

Süd-Amerika, Fals des Cerro Broncaso, zwischen Almaguer und Popayan (v. HUNBOLDT).

Die Umrisse der Gneiß-Gebirge sind weniger scharf, minder bezeichnend, als die Umrisse granitischer Berge. Im Ganzen ihres Charakters liegt mehr Einförmiges, mehr Offenheit. Man vermißt das Gezackte, das Gespizte der Gipfel, das Wilde; denn nur selten ragen kahle klippige Felsen gebieterisch herrschend hervor, der Kamm der Berge ist höchstens einer Mauer gleich gekerbt.

Im Allgemeinen bilden schieferige Gesteine wenig schroffe, senkrechte Felsen. Durch die Schichtungs-Verhaltnisse wird der Zeit die Zerstörung erleichtert; sie kann ihr Werk, das Eckige, das Scharfkantige der Gestalten abzurunden, um Vieles eher vollenden beim Gneiße, als beim Granite.

Nur in Brasilien haben die, bis zu 3800 Fuss sich erhebenden, Gneisberge hohe, kegelförmige, pyramidale Spizzen, besonders in der Küsten-Gegend; so, dass man aus der Ferne Basaltberge zu erblicken glaubt.

Die kleinen Felsen des Gneisses, ost nicht über 20 Fus hoch, umlagert, den Trümmern eingestürzter Thürme gleich, ein Haufwerk von Schiefer-Blöcken.

Treppenartig, terrassenförmig erheben sich die Berge; das Emporsteigen meist gering, die Abhänge nicht prallig, selten schroff, zerrissen, begrenzt von Felswänden.

So erscheinen wohl am Meeresufer jäh austeigende Gneisswände, als Schusmauern tief eingeschnittener Buchten.

Wände, steil abgestürzt, mit einzeln hervorragenden sehr schroffen Felsenklippen, finden sich in der Regel nur in dem stark zerklüfteten Gneisse.

In vielen Gebirgen wird der Abfall bedingt durch die

Schichten-Stellung; er ist nach einer Seite mehr verflächt, nach der entgegengesezten steiler abgestürzt.

Der westliche Absall im Ersgebirge Böhmens ist häusig schrosser, als der östliche; in Skandinavien steigen die Bergrücken an der Ostseite meist steil an, während sie nach Westen sich allmählich verstächen u. s. w.

Sanfte Schluchten, breite Thäler, wohl stellenweise jäh, aber keine bedeutende Tiefe erreichend, unmerkbar in einander fließend, durchziehen das Gebirge; weniger oft sind die Thäler schmal, geschlossen darch Engpässe.

Die größern, langgedehnten, zusammenhängenden Bergzüge des Gneißes, wellenförmig, nur selten mit hervorragenden Kuppen, sind von Mulden zerschnitten. Die einzelnen Berge rundrückig und zwischen ihnen weite Bekken mit stufenartigen Absäzzen. Kleinere Bergketten zeigen sich nur unbedeutend hoch; es sind mehr großmassige rundliche Hügelzüge, flache Kuppen, geschieden durch wannenähnliche Vertiefungen; ein Wechsel von Hügeln und kleinen Ebenen.

Die Gneisshöhen, nicht selten durchschnitten von vielen kleinen Thälern und Schluchten, zeigen nur wenige weit verbreitete Ebenen; ihre Rücken sind meist ziemlich scharf.

So wie der Gneis mehr granitisch wird, ändert sich, mit dem Verschiedenartigen des Widerstandes gegen zerstörende äusserliche Gewalten, auch das Physiognomische seiner Berge.

Gneiss und Granit erscheinen ungemein häufig zusammen. In manchen Gegenden zeigt sich jene Felsart als die vorherrschende, von welcher die übrigen Gesteine gleichsam umwickelt werden; in andern Gebirgen tritt der Gneiss mehr zurück gegen Granit und selbst gegen Glimmerschiefer.

In Hochgebirgen bildet der Gneiss meist die mittlern Höhen; doch findet er sich auch über erhabene Punkte fortgelagert, bald nur strichweise, bald in mehr gleichmäßiger Verbreitung.

Bergstrafie und Odenwald; um Ursebach, am Fuse des Melibokus unsern Auerbach u. s. w.

Schwarzwald, zumal am westlichen Abhenge, nach der Sebweizer Grenze hin; am Eingange des Kinzigerthales im Wechsel mit Granit.

Spessart, namentlich in der nächsten Umgegend von Aschaffenburg.

Hara; Hausmann bezweiselt das Vorkommen, indessen gibt es im Eckerthale wohl bezeichnete Gneise, die jedoch nicht selbstständig austreten, sondern mehr als dem Granite untergeordnete Lager von nicht bedeutender Erstreckung zu betrachten sind (Bausssacus).

Oberpfals besonders um Hersogau, wo nur in den tiessten Gründen der Hauptthäler hin und wieder Granit zum Vorschein kommt.

Ersgebirge Sachsens; sohr allgemein verbreitet; im Osten zumal sezt er das ganze Gebirge an der Oberfläche zusammen; ebenso besteht der südliche, Böhmen zugekehrte, Abfall fast ausschliefslich aus Gneiss.

Riesengebirge; besonders auf der Südseite in mehrern Thälern des Böhmischen Abhanges.

Schlesisch · Mährisches Gebirge. - Böhmen.

Salzburg, herrschendes Gestein des Tauern im Anlaufthale u. s. w.

Pyrenaen, sehr verbreitet, aber dem Granite stets mehr oder weniger untergeordnet.

Skandinasien; das allgemeine Grund-Gebirge und angleich das am häufigsten unbedeckt hervortretende.

Schottland; besonders im nördlichen Theile des Reiches beträchtliche Räume einnehmend.

Bengalen; zumal nach der Nordost-Grenze. Himalaya - Gebirge.

Nord-Amerika; sehr vorherrschend; mit untergeordneten Granit-Lagern von mehr als 300 Fuse Mächtigkeit.

Süd-Amerika; Kette des Küstenlandes von Caracas, Kap Codera, Inseln des Tacarigua-Sces, Orinoko, Sierra de la Parime und andere niedere, von der Andes-Kette entfernte Gegenden; minder häufig im erhabenen Kamme der Kette selbst. u. s. w.

10. Glimmerschiefer.

Die Benennung ist gebildet nach dem bezeichnenden, und meist vorherrschenden, Gemengtheil und zugleich in Beziehung auf das Gefüge des Gesteines.

In alter Zeit mag man der Felsart eine wunderthätige Kraft zugeschrieben haben; denn sie wird in Platten eingemauert in Kirchen gefunden. So u. a in dem Altare der unterirdischen Kirche des Naumburger Domes, in der Kapelle zu Glauchau bei Halle, in der alten Kirche des Petersberges u. s. w. (SCHMIEDER.)

Syn. Saxum fornacum WALL; zum Theil; Gestellstein zum Theil (nach der technischen Anwendung, zu welcher die Felsart, ihrer hohen Feuer-Beständigkeit wegen, besonders geeignet ist); Landschiefer (im Bannat); Cranitin zum Theil; Micaschiste; Roche quarseuse fissile asec mica; Roche feuilletée, quars et mica; Schiste-micacé; Mica slate; Micaceous Schist.

Werner ¹, L. v. Buch ², d'Aubuisson de Voisins ³, v. Humboldt ⁴, J. Macquiloge ⁵, I. L. Heim ⁶, Paulus ⁷, K. v. Oeynhadsen ⁸, Saussure ⁹, Jameson ¹⁰, A. Boué ¹¹, Hausmare ¹², C. F. Naumann ¹³, Beudart ¹⁴,

- . s. Klassifikat. u. Beschreib. d. Gebirgsart: ; 19.
 - a. Geognostische Beobacht.; I, 36; 274; 288.
 - 3. Traité de Géognesie; II. 78 etc.
 - 4. Geognost. Versuch; 85 ff.
 - 5. Geolog. classification of rocks; 267 etc.
 - 6. Geolog. Beschreib. des Thüringer Waldgebirges; II, a. 24. 123. 188.
 - 7. Orographie d. Joschimsth. Distr.; 44 ff.
 - 8. Geoga. Beschreib. v. Oberschlesien ; 41 ff.
- 9. Voyages dans les Alpes; a. s. v. O.
- 10. Min. Reisen durch Schottland, übers v. MEUDER; XLIV u. a. a. O.
- 11. Essai géognostique sur l'Écosse ; 35. etc.
- Reise nach Skandinavien; 11, 8 ff.; 85;
 1V. 333.
- 13. GILBERT'S Annel. d. Phys.; LXXI, 196.
- 14. Varage min. en Hongrie; I, 276 etc.; 317; II, 29 etc.; 317;

Aus Quarz und Glimmer, die im schieferigen Gefüge verbunden sind, bestehend.

Glimmer; grau ins Gelbe, Rothe, Braune und Grüne; weiß, zumal silberweiß, selten violenblau oder schwarz.

Verschieden gefärbte Gl. Blättchen, silberweisse und schwarze, ercheinen untereinander gemengt in denselben Lagen.

Oder es wechseln mehrere Nuanzen, röthlichbraun und silberweiß, in Flecken (Campo longo).

Auch trifft man Glimmer - Schuppen von verschiedenen Farben, tombackbraune und violenblaue, so zart gemengt durch einander, daß das Ungleichartige der Färbung dem freien Auge entzogen ist.

Dem, Kobaltglanz eingesprengt enthaltenden. Glimmerschiefer scheint es vorzugsweise eigen, mannichfach gefürbten Glimmer zu führen; so enthält z. B. der Gl. zu Skutterud in Norwegen silberweißen, tumbackbraunen und seladongrünen Glimmer.

Die silberweiße ist in vielen Glimmerschiefern die vorherrschende Farbe des Glimmers; aber auf den größern Glimmerflächen finden sich oft einzeln vertheilte Flämmehen schwärzlichgrun gefärbten mehr chloritischen Glimmers; die länglichen Flecken fast stets einer Richtung folgend.

Der röthlichbraune Glimmer meist reich an Eisenoxyd (Freigerichter Berge unweit Hanau).

Der schwarzbraun oder schwärzlichgrün gefärbte Glimmer nähert sich bald dem Talk, bald dem Chlorit.

Man will bemerkt haben, dass der Glimmer in der Nähe granitischer und hornblendiger Gesteine häufig mehr dunkle Farben annimmt.

Der dickschieferige Glimmerschiefer soll oft dunkelgefärbten Glimmer enthalten, der dünnschieferige licht gefärbten oder weißen.

Blättchen, auch größere, meist gebogene Blätter; selten Xlle (außer auf Drusenräumen) und fast nur die entscharfseitete Abänderung.

So u. a. im Tyroler Zillerthal.

Nicht selten geht der Glimmer des Glimmerschiefers in Talk über, besonders in der Nähe untergeordneter Serpentin-Lager.

Quarz, grau ins Weisse; in der Regel körnig abgesondert, mehr und weniger deutlich; glasglänzend.

In Drusenräumen bildet sich der Quarz regelmäßig aus zu den bekannten Gestalten. Hier gesellen sich ihm gewöhnlich kleine Klie von gemeinem Feldspath bei , auch von Adular. Namentlich der Glimmerschiefer um Friedeberg in Schlesien ist sehr reich an schönen Berghrystallon.

Nicht häufig erscheint der Quarz mit innig beigemengten Amianth und erhält dadurch eine Anlage zur faserigen Textur.

In der Nahe der Granaten, einer dem Glimmerschiefer besonders eigenen Beimengung, sieht man den Quara oft roth oder gelb gefärbt.

Statt des Glimmers führen manche Glimmerschiefer Talk, auch Kohlenblende (Anthrazit).

Talk; zumal in der Kette der Hochalpen, namentlich in dem Italien zugekehrten Abhange des Gebirges.

Kohlenblende; das ganze Gestein auffallend schwarz, selbst alle quarzigen Gemengtheile sehr dunkel. (Escaras Kohlenblende-Schiefer).

Chandoline in Wallis, Sitten gegenüber, in der Nähe eines Kohlenblende-Lagers.

Biwes Aehnliches dürste im Salsburgischen vorkommen, am Ankogel (wo indessen auch häusige Glimmer-Beimengungen bemerkbar sind) und im Ketschach-Thal unsern Gastein. Die Felsart gilt dort als durch Graphit gesärbter Gneis.

In manchen Ungarischen Glimmerschiefern scheint der Glimmer durch Eisenglimmer vertreten zu werden.

Das Gefüge bald dick-, bald dünnschieferig, theils gerade, theils wellenförmig gebogen.

Besonders dickschieferig in der Regel da, wo die Felsart auf Granit ruht und je näher sie diesem liegt; mehr dünnschieferig nach oben, je weiter sie sich vom Granite entfernt. Auch der quarzreiche Glimmerschiefer pflegt meist dickschieferig zu seyn.

Das ausgezeichnet Dünn - und Geradschieferige ist zumal dem Glimmerschiefer eigen, in welchem der Glimmer vorwaltet.

Der sehr dunnschieferige Gl., gleich dem Thonschiefer zum Dachdecken verwendet, gibt den Dächern, aus der Ferne betrachtet, einen eigenthumlichen silberglänzenden Schoin.

Zuweilen trifft man das Gefüge sehr dicht und innig, bis zum fast nicht mehr Unterscheidbaren einzelner Gemengtheile.

Das Gebogene der Schichten ist häufig an höhern Stellen und besonders da bemerkbar, wo das Gestein in jüngere Felsarten übergeht und wo der Glimmer vorzüglich talkig ist. In der Teufe zeigen sich die Schichten meist regelmäßiger.

Das wellenförmig Gebogenseyn der Glimmerlagen u. a. in der Bretagne, namentlich bei der Mühle le Tellené ungemein deutlich.

Glimmer und Quarz erscheinen in Glimmerschiefer in wechselnden Lagen.

Der Glimmer ungetrennt, ausgezeichnet fortgesezt, und zugleich seine Blätter größer, als im Gneiße. Mitunter bestehen die blendend glänzenden Blätterlagen, neben den Glimmerschuppen, aus unvollendeten Glimmer-Xllen und beide sind verwebt miteinander.

Beim Zerschlagen des Glimmerschiefers zeigt sich, auf der Fläche des Schieferbruches, in der Regel nur Glimmer.

Das nicht Unterbrochene der Glimmerlagen zumal dem Glimmerschleser der Ebenen sehr ausgezeichnet zustehend, weniger jenem der Hochgebirge.

Alpen, besonders Val Canaria; Campo longo; Ingelsberg bei Hof-Gasteim im Salzburgischen; Kordilleren.

Auf dem fortgesezten feinschieferigen Glimmer, liegen einzelne Glimmer-Blättchen zerstreut.

Der Glimmer gemengt mit Talk-Blättchen.

Uler der Arve.

Zuweilen findet man die Glimmerlagen höchst dünn und nur einem silberglänzenden Schmelz gleich die Quarzschichten überziehend.

'So u. a. am Ben - Lomond in Schottland.

Stellenweise sind die Blättchen und Schuppen des Glimmers auch mehr zusammengehäuft und untermengt mit einzelnen Quarz-körnern.

Zwischen den Glimmer-Blättern, namentlich beim röthlichbraun gefärbten Glimmer, erscheint hin und wieder eine dunkelbraune, zerreibliche Substanz, zusammengehäuft in zarten Lagen, oder nur in Flecken vertheilt; ein Gemenge aus Glimmer und Eisenoxyd.

Quarz in dünnen, mit den Glimmerschichten wechselnden, seltner zwischen denselben in zickzackförmig gewundenen Lagen; auch in kleinern und größern plattrunden Massen.

Das ziekzachförmig Gewundene der Quaralagen u. a. sehr ausgezeichnet bei Untersulsbach im Oberpinsgau.

Quarzkörner vertheilt zwischen den Glimmerschichten; jedes Quarzkorn umgeben mit einer rundlichen Glimmerhülle. Nüsse muscheligen Quarzes, umhüllt von fortgeseztem glänzendem Glimmer liegen in der Richtung des Schiefer-Gefüges.

Besonders ausgezeichnet auf dem Eilande Aaroe in Finmarken.

Kugeln aus Quarz bestehend, von 2 bis 3 Fus Durchmesser, umgeben von Glimmer-Blättchen. Der Kern der Kugeln hochst fest, blaulichgrau, feinsplitterig oder feinkörnig, wahrscheinlich ein inniges Gemenge aus Feldstein, Quarz und Glimmertheilen. Die Kugeln dicht auf einander liegend.

Küstad unsern Drontheim.

L. v. BUCH, Reise durch Norwegen; I, 119 und 120.

Ein eigenthümliches sandsteinartiges Ansehn erhalten manche Glimmerschiefer, in denen der Quarz in äußerst kleinen rundlichen Massen (scheinbar abgerollte Körner) vorhanden ist und dazwischen Feldspaththeile zerstreut, mitunter aufgelöst, nur als weiße Flecken sich darstellend (Brudan's Micaschiste arenoide).

Berge des Gömörer Komitats in Ungarn.

Andere Glimmerschiefer erscheinen mehr brekzienartig. Der Quarz ist in rundlichen Massen zwischen den stark gewundenen Glimmerlagen vertheilt; jene Massen lösen sich nicht selten aus ihren Hüllen und hinterlassen größere und kleinere Höhlungen, in welchen man tropfsteinartige Bildungen von Braun-Eisenstein wahrnimmt.

Berge zwischen Jolsea und Csetnek im $G\"{o}m\"{o}rer$ Komitat. Vorkommen in großen losen Blöcken.

In der Nähe von Erzen trennen sich Glimmer und Quarz nicht selten mehr von einander; jener erscheint dann in größern Schuppen und Blättern, und umhüllt ellipsoïdische Erznieren, welche theils die Größe einiger Kubikzolle erreichen.

Im Glimmerschiefer sind Glimmer und Quarz in ungefähr gleichem Menge-Verhältnisse vorhanden; oder, was sehr häufig der Fall, es waltet der Glimmer vor.

Der Glimmer bedingt besonders das Verschiedenartige in der äußern Beschaffenheit des Gesteines. Seine mannichfachen Farben, das Weiße, Rothe, Graue u. s. w. hängen von jenem Gemengtheil ab; die höchsten Grade des Glanzes stehen dem Gestein zu, wenn der Glimmer sehr vorherrschend ist. Zuweilen weicht in einer Gebirgsmasse jede Schicht ab von der andern durch Unterschiede in Farbe und Glanz. Im Innern mancher Gebirge verhält sich der Glimmerschiefer anders, wie am Tage. Farbe und Glanz sind minder lebhaft.

Nur selten ist der Glimmerschiefer ausgezeichnet quarzreich.

Die Felsart ist dann meist grau gefärht und erscheint zuweilen als schieferiger Quarz mit einzelnen, den Ablosungen aufliegenden Glimmerschuppen.

So u. a. in Schweden (am östlichen Silberberg, am Dalkarlsberg u. s. w.); in Tyrol (zwischen Roncegno, Leoico und Pergine), wo det Quara oft reine Knauern von mehrern Fuk Größe bildet; Schottland (Thal der Tilt, Insel Arran u. s. w.).

Der Glimmerschiefer erhält dann wohl das Ansehn eines körnig-schieferigen Quarzes. Hicher der Micaschiste quarzeux einiger Schriftsteller.

In manchen Gebirgen, so u. a. in Schottland, zeigt sich die

Felsart dichter, quarziger, je näher sie den Granit-Gebilden ist; oder man bemerkt an solchen Stellen Neigung zu Uebergängen in Gneiß. In beiden Fällen pflegt der Glimmerschiefer oft durchsezt zu seyn von granitischen Gängen.

Nicht selten aber ist der Quarz so sparsam vorhanden, daß das Gestein das Anschen gewinnt, als sey es bloß aus Glimmer zusammengesezt.

Zuwal in dem Climmerschiefer, dessen Climmer chloritisch wird, sieht man den Quars zuweilen beinahe ganz verdrängt.

Beigemengt sind dem Glimmerschiefer: Granat, Feldspath, Talk, Chlorit, Hornblende, Turmalin, Epidot, Staurolith, Disthen, Chiastolith, Smaragd, Andalusit, Idokras, Eisenkies, Leberkies, Magneteisen, Eisenglimmer, Graphit, Rutil, Nigrin, Titanit, Arsenikkies, Kupferkies, Kobaltglanz, Gediegen-Gold, Zinnerz.

Nicht selten zeigen die beigemengten Substanzen im Glimmerschiefer eine linienartige Vertheilung, während sie in andern Gesteinen, Granit u. s. w. mehr regellos zerstreut sind,

Granat; roth bis schwärzlichbraun, seltner schwarz.

Lestere Farbe haben die Granaten u. a. im Gebirge des Gries-Gletschers und des Nuffener Passes im obern Wallis.

Körner, größere, länglichrunde Massen, sehr deutlich schaulig abgesondert (Böhmen), am häufigsten XIIe, meist Rauten-Dodekaoder.

Die rundlichen Massen scheinbar so in das Gestein eingewachsen, dass ihre längste Ausdehnung in der Richtung des Streichens liegt. Um den Gramat nicht zelten eine dünne querzige Rülle. Der Vers. verdankt einige Prachtstücke der Art der gütigen Mittheilung des Herrn Weltpriesters Hozz

Nur am Kapellenberg bei Friedeberg in Schlesien und Massachusets, namentlich in Hampshire, sollen entkantete Rauten-Dodekaeder und Trapeseeder vorkemmen.

Xlle bald groß (Val Canaria, Tyroler Zillerthal u. s. w.), oft bis ½ Zoll und darüber, und theils sehr scharf ausgebildet, theils abgerundet; bald so klein, daß sie dem freien Auge fast emtgehen, besonders wenn sie versteckt sind zwischen Glimmer-Blättchen.

Aber sie finden sich, nicht selten in unzählbarer Menge, zerstreut auf der verwitterten Außenfläche der Gebirgsmasse, wie auf andern Felsarten die Sandkörner (Schlesien); oder sie liegen in großer Hänfigkeit in Bächen und an den Ufern von Seen zerstreut (so namentlich an der Punta dell Avello am Lago Maggiere).

Meist zwischen den Glimmerlagen des Gesteines liegend, und selten ohne Umhüllung von Glimmer; in der Regel einzeln eingewachsen, minder oft zu mehrern gruppirt.

So u. a. bei Ikartok in Grönland.

In manchen Gebirgen so häufig, dass die Granaten mit den übrigen Gemengtheilen fast in gleichem quantitativem Verhältnisse auftreten.

(Simplon, Weg nach Duomo d'Ossola; Petina im Piora-Thale; das Grenz-Gebirge Aranyos zwischen dem Abaujearer und Zempliner Komitat u. a. C.).

Sie machen dann das Bezeichnende des Glimmerschiefers aus, indem sie ihn, selbst in großen Ausdehnungen, niemals verlassen (Norwegen); mitunter scheinen die Granaten, wenigstens stellenweise, die wesentlichen Theile, Glimmer und Quarz, sogar verdrängen zu wollen (Schottland).

In Schottland durfte der Granat überhaupt nur im Glimmerschiefer

und in einigen ihm untergeordneten Gesteinen sich finden.

Zuweilen ist der Quarz fast verschwunden; das Ganze ein bloßes Gemenge aus Glimmer und Granaten.

(Tatra-Gebirge in Ungarn, namentlich am Fusse des Krivan).

Wo die Granaten in großer Frequenz vorhanden sind, zeigen sie sich auch mit den Quarztheilen verflößt (Kongsberg), oder sie finden sich so in einander gedrängt, daß man zwischen ihnen nur ein eisenschüssiges Bindemittel wahrnimmt.

Besonders häufig erscheinen die Granaten in den mehr dünnschieferigen Glimmerschiefern und in jenen, deren Glimmer in Talk übergeht. Ueberhaupt sollen sie öfter im jüngern Gl. beigemengt seyn.

Dem mit Cneiss wechselnden Gl. sehlen sie in gewissen Gehirgen gans; ebenso nimmt ihre Hausigkeit bei dem an und für sich granatreichen Glimmerschieser ab, wenn dieser sich zu Uebergängen in Gneiss neigt.

Cl. in Thouschiefer übergehend, soll wenige oder keine Granaten führen.

In Gebirgen, wo man den Gl. in höhern Punkten, und überhaupt mehr dem Tage zu, Granaten führend findet, hat er sich in der Teufe frei davon gezeigt, oder es waren nur hin und wieder rothe Flecken bemerkbar, herrührend von aufgelösten Granaten.

Durch deutliche, in der ganzen Masse vertheilte Gr. XIIe erhalten die Glimmerschiefer ein porphyrartiges Ansehn:

Den granstreichen Gl. wollen einige Geognosten des Auslandes mit dem Namen Micaschiste granstique bezeichnet wissen. In manchen Gegenden sind solche Gesteine unter der Benennung Murksteine bekannt; in andern wird jeder Granaten führende Glimmerschiefer mit diesem Namen belegt.

Zuweilen erscheinen die Granaten feinkörnig, mit Feldspath-Theilchen gemengt und mit Blättchen silberweißen Talkes, in kleinen rundlichen Massen, welche über die Oberfläche der Schichten hervorragen.

Porsangernäss in Finmarken.

Feldspath; weiß, fleischroth; Körner, zum Glimmer und

Quarz tretend, überall in der Masse verbreitet und den wesentlichen Theilen im Menge-Verhältnisse nicht nachstehend.

Ersgebirge (u. a. Ehrenfriedersdorf); Alpen; Gebirge Skandinaviens.

Da, wo Quarz und Feldspath sehr feinkörnig mit einander gemengt sind und die vorhandenen grünen oder silberweißen Glimmerblätter eine vollkommene Parallel-Struktur hervorrusen, wird die Felsart manchen Dolomiten oder auch gewissen Sandsteinen sehr ähnlich.

Körner dem Quarze eingewachsen, auch eingesprengt. Ungarn (Herrengrund). — Die Körner theils sehr aufgelöst.

Rundliche Massen von Haselnuss- bis zur Faustgröße.

Weg von Snöhättan nach Kongsvold, Abhang des Kavilla Ele Thales.

Feldspath - Xlle, mehr und weniger deutlich, mehr und minder häufig zerstreut im Gestein und diesem eine porphyrartige Struktur verleihend (porphyrartiger Glimmerschiefer; Micaschiste porphyroide).

Tarentaise, namentlich bei Cevin und Pesey; Bretagne, Strasse zwischen Baud und Lominé, zumal in der Nähe der Mühle le Tellené; hier die Feldspath-Xlle weise und von vorzüglicher Gröse; Ungarn (Herrengrund bei Neusohl u. s. O.; das Gestein meist sehr glimmerreich, die dicht auf einander gehäusten Climmerlagen wechselnd mit Quaraschichten und dazwischen große Xile rothen Feldspathes).

Die Feldspath führenden Gl. (gneissartiger Glimmerschiefer, Micaschiste feldspathique mancher Schriststeller) erscheinen meist da, wo der Gneiss aufzutreten anfängt, oder wo jene Felsarten sich dem Gneisse nähern und nach und nach in denselben übergehen.

Schottland (untere Hälfte des Tilt-Thales; Gegend um Drummond; Strafse von Garsiemore nach Dalnacardoch und zwischen Inserouran und Tyndrum).

Talk; stellenweise dem Glimmer beigemengt, oder zerstreut zwischen den Glimmerlagen; meist durch verschiedene Farbung kenntlich.

Chlorit; in kleinen Parthieen, auch in Streisen vertheilt im Glimmer.

Hornblende; verbreitet durch das Ganze der Masse, aber im Allgemeinen nicht häufig; kleine, dem Glimmer verbundene, strahlige und faserige Theile; Xlle, meist unvolkkommen, büschelweise gruppirt.

Baireuth (Sommerleiten); Ersgebirge (Oberwiesenthal); Salzburg; Böhmen (Orpes unweit Pressnis u. a. O.); Canaria-Thal; Schottland (Perthshire, hier namentlich sehr bäufig).

Selten die XIIe sehr in die Länge gezogen, aber deutlich.

Zwischen Kongsvold und Snöhättan in Norwegen.

Auch die Hornblende wie verschmolzen mit der Masse des Gesteines und nur als schwarze Flecken erscheinend auf anders gefärbtem Grunde.

Manche Glimmerschiefer erhalten durch sollche Hornblende-Einmengungen ein eigenthumliches Ausehn, in welchem die erfinderische Einbildungsbreft Achnlichkeit mit Garben, Kometta, Kronson a. s. w. auftunnehen bombht geweien. BCHEUCHZER hat Dinge der Art, als grofes Denkwürdigkeiten des Schweizerlands in sehr verschönten Abbildungen geliefert.

Zumal dem ältesten Glimmerschiefer ist die Hornblende eigenso v. a. in Schottland.

Statt der Hornblende führen manche Glimmerschiefer Strahlstein.

Ungarn (Hrones; Gebirge von Ratko und Bethler).

Ein inniges, höchstestes Gemenge aus Quarz, Glimmer und Hornblende (bei Aedelfors in Småland vorkommend) führt den Namen dichter Glimmerschiefer (Hornskiffer oder Hornfels der Schweden).

BLOEDE in der Uebersen. von HISINGERS min. Geograph. von Schweden; 339 S.

Turmalin; Xlle, nadelförmig, auch sehr regelrecht ausgebildet und von nicht unbeträchtlicher Größe; einzeln zerstreut in den vielartigsten Richtungen, oder büschelweise, auch sternförmig gruppirt; zwischen den Glimmerlagen oder dem Quarz eingewachsen.

U. a. sehr häufig zu Côte de Pyrisc im Depart. der untern Loire; Helsetien (Scuro und Taneda im Piora-Thale). Xlle von besonderer Große finden sich u. a. zu Karosulik in Amernglikfiord in Grönland.

Nicht selten zugleich mit Disthen und Staurolith.

Am häufigsten wohl in dem glimmerreichen Glimmerschiefer, in welchem der Quarz mehr zerstreut ist in einzelnen Körnern und kleinen Knauern, sodann in jenem, dessen Glimmer talkig wird.

Epidot; mitunter in schönen und deutlichen Xilen; besonders in dem sehr quarzreichen Gimmerschiefer.

Gegend um Friedeberg in Schlesien.

Staurolith; Könner und XIIe, die am regelrechtesten ausgebildeten mehr nach der Oberfläche des Gebirges; zuweilen in der bekannten denkwürdigen Verbindung mit Disthen; in andern Gegenden von Disthen keine Spur.

Bretagne (Mühle le Tellené an der Strasse von Lomine nach Band) u. s. w.; Fagaras Kette an der Grenze der Wallachei (zugleich mit Distben und Granat), u. s. w.

Bleibt unzersezt, nachdem das ihn umschließende Gestein zerstört worden Die losen Xlle finden sich dann, zum Theil untermengt mit kleinen Rollsteinen von Quarz, zusammengehäuft in Schluchten, und diess ost in großer Menge.

Der Staurolithe führende Glimmerschiefer ist meist sehr glimmerreich und stellenweise ganz frei von Quarz; dagegen enthält er zuweilen Feldspath-Xlle eingewachsen.

Disthen; Xlle unausgebildet an den Enden, meist sehr in die Länge gezogen; in unbestimmter Richtung eingewachsen; häufig zugleich mit Staurolith; bald dem Glimmer, bald dem Quarze beigemengt.

Soll sich im jüngern Glimmerschiefer häufiger finden, namentlich in Schottland.

Chiastolith; im ältern Glimmerschiefer der Pyrenden nicht selten und mitunter vordringend bis in die untergeordneten Lager von Thonschiefer und von Kalk.

Smaragd; Xlle der Kernform; meist in Glimmer eingewachsen und oft begleitet von Turmalin-Nadeln.

Salsburg (Heubachthal); Kierringöe in Nordland; Aegypten (Gebirge Zabara 40 Stunden südwärts von Cosseir und 7 Stunden vom rothen Meer).

Andalusit; fleischroth; derb und xllt; umgeben von einer Glimmerhülle.

U. a. bei Ober-Lindewiese in Schlesien; Gegend um Bodenmais; Hersogau in der Oberpfals.

Eisenkies; angeflogen, zerstreut zwischen den Glimmer-Blättchen, eingesprengt, theils den Glimmer-, theils den Quarz-lagen; oft in großer Häufigkeit, zumal in der Nähe von Gang-Formationen.

Raireuther Fichtelgebirge; Böhmen (Gegend um Joachimsthal; Böhmisch Neustädtl); Schlesien (Karlsbrunn u. s. O.).

Zuweilen ist der Eisenkies in solcher Menge vorhanden, dass zarte Schichten daraus gebildet zwischen den übrigen Gemengtheilen sich ausbreiten.

Kleine Würfel.

U. a. Paps of Jura, in der Nähe eines dem Glimmerschiefer untergeordneten Thouschiefer-Lagers.

Nicht selten theilweise oder ganz zersezt, umgewandelt zu Braun-Eisenocker und nur als rostbraune größere und kleinere Flecken erscheinend.

Realp im Ursern - Thale.

Eisenkies mit Kupferkies und Blende, angeblich mit Gediegen-Silber, durch das Ganze einzelner Lager des Glimmerschiefers äußerst sein zertheilt.

Kongsberg. Solche Lager führen daselbet den Namen Fallbander.
Das Ganze, zumal die Kiestheile, ungemen leicht zersesbar; die Oberstäche des Ausgehenden rostbraun; die Festigkeit bis aus eine Teuse, von mehrern Fuss sehr gering (HAUSMANN).

Magneteisen; kleine Oktaeder, zahlreich zerstreut in der ganzen Masse; oft zugleich mit Kupferkies.

Schlesien (Karlsbrunn u. a. O.); Piemont; der Glimmer der Felsartschwarz, mitunter sehr ehloritisch; auch sind dem Gestein größere und kleinere Chlorit-Parthieen eingewachsen.

Eisen glimmer; sparsam; dünne Blättchen, der Schichten-Richtung parallel vertheilt.

Graphit; zugleich mit schwarzem Glimmer.

Wallis (Huffiner); Norwegen (Snöhättan).

Nigrin; Blättchen, meist den Glimmerlagen eingemengt.

Anlaufthal im Salzburgischen.

Arsenikkies; eingesprengt und XIIe der Kernform.

Kupferkies; eingesprengt, auch in größeren eingewachsenen Parthieen; häufiger in den Quarzlagen, als in den Glimmer-Schichten.

Manche Glimmerschiefer, u. a. jene von St. Marcel im Thale Aosta, erscheinen so sehr übermengt mit Kupserkies, dass dieser die bildendea Theile der Felsart zurückdrängt; zwischen dem Kupserkies sinden sich Granat-XIIe einzeln zerstreut.

Kobaltglanz; klein und fein eingesprengt, auch zllt, Pentagon-Dodekaeder und Ikosaeder.

Mit dem Kobaltglanz finden sich suweilen, wie u. a. su Skutterud in Norwegen, Kupferkies, Bunt-Kupfererz, Hornblende, Anthophyllith, Malakolith, Turmalin u. s. w und auf den Kluftflächen erscheint Kobaltbeschlag.

Gediegen-Gold; äußerst zarte Blättchen und kleine einzeln zerstreute Theilchen.

Aedelfors in Småland u. s. w.

Späthiges Zinnerz; zenstreut im Ganzen der Masse, weniger oft in kleinen Xllen.

Giehren in Schlesien.

Auf den Drusenräumen der Felsart trifft man: Xlle von Kalkspath (so zumal an der Realp); Chlorit (als Auskleidung der kleinen Höhlungen, oder als Ueberzug von Quarz- und Feldspath-Xllen); Flufsspath (in kleinen Würfeln, jedoch mehr auf den Ablosungen, als in Drusenräumen), phosphorsaures Kupfer (mit Quarz und Ziegelerz, Libethen in Ungarn) u. s. w.

Der Glimmerschiefer lässt Uebergänge wahrnehmen in Granit, Geiss. Thon-, Talk-, Chlorit- und in Hornblen deschiefer, auch in Hornblen de-Gestein und in körniges Quarz-Gestein.

In Gneifs, durch allmählige Vermehrung der anfangs einzeln auftretenden Feldspath-Körner.

In manchen Gebirgen sehr häufig; in andern seltner (Sudeten).

In Thonschiefer; indem die Feinkörnigkeit des Gemenges aus Glimmer und Quarz zunimmt; der Glimmer, obwohl noch in großer Menge vorhanden, zeigt sich in kleinen über einander gehäuften Schuppen und Blättchen und bildet ungemein dünne Lagen, die mit, ebenfalls höchst dünnen, Quarz - Schichten wechseln. Nach und nach werden die Quarz-Körner so klein, daß sie kaum sichtbar sind zwischen den Glimmer-Theilen. Das Krystallinische der Felsart geht mehr und mehr verloren; die Farbe wird dunkler, der Glanz nimmt ab; die Blättchen und Schuppen des Glimmers schließen sich einander inniger an, und entschwinden endlich dem Auge; das Gestein wird thonhaltig, scheinbar gleichartig.

Oberschlesien (Zuckmantel, Würbenthal, Romerstadt u. s. w.).

Oft sind die Abstufungen des höchst fein – und dünnschieserigen Gesüges so unmerklich, dass das Gestein allein durch den Glanz noch unterscheidbar ist vom Thonschieser; denn da, wo Thonschieser aus Glimmerschieser entsteht, vermist man bei dem, meist nicht mehr frischen, Glimmer den ausgezeichneten Glanz. Ferner sehlen in der Regel die Granaten, die untergeordneten Kalklager u. s. w., wohl aber sinden sich häusiger Kalkspath – Adern ein, auch kleine Quarz – Gänge. Das Gestein wird wellensörmigschieserig; die Wellen sind groß, lang – gedehnt und so auf – und absteigend, dass der Schichtensall schwer erkennbar ist.

L. v. BUCH, Reise nach Norwegen; I, 240-

Der Killas Englischer Geognosten soll ein Mittel-Gestein seyn zwischen Glimmer- und Thouschiefer.

In Talkschiefer; der Glimmer wird allmählig, sehr unmerkbar, oft selbst ohne Farben-Wechsel zu Talk, der Quarz-Gehalt nimmt ab u. s. w.

Hoch Alpen (zwischen dem M. Blanc und den M. Rosa); Ausergne (St. Sernin, auf der Strafse von Ausillac nach Mauriac) u. v. a. G.

Häufig sind die Mittel-Gesteine zwischen Glimmer- und Talkoder Chloritschiefer (Micaschiste talqueux).

In Chloritschiefer; die Quarztheile gehen stellenweise auseinander, sie erscheinen nur als Drusen in den mehr und mehr chloritisch werdenden Glimmerlagen.

In Hornblendeschiefer; zumal da, wo beide Felsarten in Wechsel-Lagerung mit einander erscheinen. Zu den Glimmerschuppen gesellen sich einzelne Hornblende-Strahlen. Nach und nach werden jene verdrängt durch diese, dasselbe gilt von Quarz, der, bis auf unbedeutende Spuren, durch die Ueberhand nehmende Hornblende ersezt wird.

In Hornblende-Gestein; sehr unmerklich. Hornblende mengt sich dem Glimmerschiefer bei und je mehr diess Fossil zunimmt, um desto mehr treten Glimmer und Quarz zurück, so, dass zulezt von beiden nur stellenweise sparsame Spuren sichtbar sind. Beim Glimmerschiefer, der meist um Vieles später verwittert, als der Thonschiefer, folgt die Zerstörung unmittelbar der, durch mehr allmählige oder mehr schnelle Aenderungen, auf das Ganze, oder nur stellenweise, wirkenden Kraft. Leicht lösen sich in der Regel seine Massen nach der Richtung des Schiefer-Gefüges.

Die Grade der Festigkeit des Gesteines werden vorzüglich durch den größern oder geringern Quarz-Gehalt bedingt und durch die Art der Vertheilung desselben in der Masse der Felsart.

Dies zeigt sich u. a. sehr auffallend am Fränkischen Abhange des Thüringer Wald-Gebirges, wo der Quarz durch das Ganze der Climmer-schiefer-Massen verbreitet, eine größere Härte hervorruft, als sm Thüringischen Berg-Gehänge, wo man ihn mehr in eigenen Legera abgeschieden zieht.

Bei beginnender Verwitterung werden die Schichtungsklüfte bekleidet mit einem Ueberzuge von Eisenoxyd.

Je tiefer die Zerstörung eingreift, desto mehr wird das Gestein umgewandelt. Bald zeigt es sich, in solchem Zustande, als unrein gelber, mit Quarzkörnern untermengter, glimmeriger Thon, der zuweilen noch die schieferige Textur sehr deutlich wahrnehmen läst; bald zerfällt es zu feinem weißem oder gelblichbraunem Sand, oder zu röthlichgelber höchst feiner Erde.

In der Nähe von Gängen, die Erze, namentlich Kobalt, führen, ist die Felsart meist sehr aufgelöst.

Aus der leichten Zerstörbarkeit mancher Glimmerschiefer erklärt sich die Thatsache, daß seine Rollstücke oft keine 10 Meilen weit fortgeführt werden können, ohne sich ganz aufzulösen.

Einige Gebirgs-Gegenden, z. B. das Bedretter- und das Runkel-Thal in der Schweiz, sind so reich an Glimmerschiefer-Trümmern, dass hier ganze Gebirge dieser Felsart eingestürzt seyn müssen.

Dem Gedeihen der Pflanzenwelt ist der Gl. günstig; bis zu beträchtlicher Erhabenheit selbst erscheint er noch bekleidet mit Heidekraut, und neben vorherrschendem Nadelholz sieht man auf seinen Bergen häufige Laubwälder. Nur selten sind die Abhänge, die Wände nackt; die sanft abfallenden Höhen, die weiten Thäler, durchströmt von Bächen und Flüssen, hieten einen ergiebigen Boden. Der Glimmerschiefer ist ausgezeichnet und deutlich geschichtet.

Obwohl im Allgemeinen nicht in dem Grade, wie Gneise.

Die Schichten nicht sehr mächtig; besonders da, wo häufiger Wechsel mit untergeordnetem Talk - und Chloritschiefer statt hat.

Der schieferigen Textur gemäß zeigen sich die Schichten gewunden, wie die Blätterlagen der Felsart, in der Richtung des Streichens.

So u. a. besonders deutlich in den kleinen Arré-Gebirgen in der Bretagne.

Die bogenförmigen Krümmungen sind oft so groß, das sie fiber ganze Berge sich erstrecken und das Auge dieselben nicht verfolgen kann.

Die Schichten findet man bald beinahe wagerecht, bald mit beträchtlichem Fallen; zuweilen fast auf dem Kopfe stehend.

Bei lextern ragen die Ausgehenden oft scharf, wie Mosser, aus dem Boden hervor.

Nicht selten sieht man den Gl. stark zerklüftet und getrennt in mehr unförmliche, oder in tafel-, auch in rhomboederartige Massen.

Die Klüfte sind zum Theil erfüllt mit Eisenocker.

Auf gangartigen Räumen kommen im Glimmerschiefer vor: Quarz, Kalkspath, Barytspath, Eisenkies, Eisenspath, Bleiglanz, Schwefel, Granit, Gneifs, Diorit, Basalt.

Quarz; weiß; splitterig; zum Theil dünnstängelig abgesondert.

Die Absonderungen mituater ein Streben andeutend zu regelrechten
Ausbildung; die Scheitel der Bipyramidal Dedekaeder in der Mitte des Gangraumes einander gegenüberstehend.

Weniger häufig von eigenthümlicher Beschaffenheit, wasserhell, vollkommen durchsichtig, abgesondert in dünnschaalige, äußerst leicht trennbare Massen (zwischen der Furks und der Realp).

Rein, oder manche Fossilien eingemengt enthaltend.

Glimmer, Chlorit, Bisenglanz (se u. a. sm More-Berge in Schottland), Epidet (Gotthardt, zumai M. Schipsius), Gediegen-Silber und verschiedene Silbererze, auch Gediegen-Arsenik, Blende, Bleiglanz, Eisen- und Kupferkies, Gediegen-Gold, Antimonglanz (u. a. in Süd-Amerika), Speiskohalt, Rutil u. s. w.

Von einigen Zollen wechselnd in der Machtigkeit bis zu mehreren Lachtern.

Zumal in Schottland, so u. a. an den Ufern des Lomond - Sees, sind die Quarzgänge sehr mächtig.

Selten findet man, mitten in Quarz-Gängen, Wände von Glimmerschiefer.

Schottliches Eiland Bute.

JAMESON, min. Reisen; Uebert von MEUDER; 57.

Zuweilen bildet der Quarz auch nur Nester, die mit Feldspath verslochten sind und Eisenglanz umschließen.

Nihe der Kuppe des Snöhätten.

Oester umschließt die Gangmasse in der Nähe des Glimmerschiesers Bruchstücke dieses Gesteins.

Braunsdorf bei Freiberg.

Kalkspath; xllinische Massen und Xlle; rein, oder die meisten der metallischen Substanzen führend, die beim Quarz namhaft gemacht worden.

Barytspath; xllinische Massen und Xlle; erzführend wie der Kalkspath,

Eisen kies; ungemengt, zum Theil selbst nicht einmal Quarz führend; Gänge von 3 Lachter Mächtigkeit.

Eisenspath; meist nur Adern.

Bieber im Hanauischen.

Bleiglanz; derh; kleinkörnig; nur mit sparsamen Beimengungen von Quarz; die Gänge bis 10 Zoll mächtig.

Auch mit Blende, Kupferkies, arseniksaurem Kobalt, Quarz, Chalzedon, Barytspath u. s. w.

Schottland (Tyndrum).

Schwefel (nach A. von Humboldt).

Die Gänge stofsen schweselige Dämpse aus, deren Temperatur zu 48° Cent. steigt, während jene der atmosphärischen Lust nur 20° beträgt.

Gneis; mit großen Feldspath-Xllen; etwas zersezt, 36 bis 48 Fuß mächtig; von Quarzadern durchzogen und mit eingewachsenen Diorit-Kugeln, von 4 Zoll bis 1 Fuß im Durchmesser wechselnd, der Kern dicht, ohne konzentrische Schaalen.

In den Diorit-Kugeln viele rothe Granaten zerstreut, die weder in der gneissigen Gangmasse vorkommen, noch in dem diese umschließenden Glimmerschieser.

Dorf Antimeno am Rio Guayre unfern Venezuela.

v. HUMBOLDT, Reise in die Aequinektial - Gegenden; III, 5: \$.

Diorit; feinkörnig; theils porphyrartig durch einzeln zerstreute Feldspath-Xlle; säulenartig zerspalten und die Absonderungen ziemlich unter rechten Winkeln gegen die Flächen gesezt, welche den Gang vom Neben-Gestein ablösen; die Gänge mehrere Lachter, auch weniger mächtig.

Norwegen, Kiernerud Wysser u. a. O.

Auf Drusenräumen enthalten manche Glimmerschiefer Xlle von Epidot, Granat, Hornblende, Feldspath u. s. w. An mannichfachen untergeordneten und fremdartigen Lagern ist, unter den Urgebilden, keine Felsart reicher, als der Glimmerschiefer. Nicht selten erlangen seine Lager eine sehr bedeutende Mächtigkeit und meist kehren sie öfter wieder. Es gehören dahin: Quarz, Talk, Feldstein, Granat, Andalusit, Strahlstein, Flufsspath, Kalk, Dolomit, Eisenkies, Leberkies, Eisenglanz, Roth-Eisenstein, Magneteisen, Graphit, Bleiglanz, Quecksilbererze, Chlorit- und Hornblendeschiefer, Hornblende-Gestein, Topfstein, Serpentin, Eklogit, Diorit, Granulit, Thonschiefer, Syenit, Glimmerschiefer, Gneißs n. s. w.

Viele Gebirge (Schlesien, Alpen, namentlich der Gotthard) enthalten solche Lager in unzählbarer Menge; zumal in der Nähe der Auflagerung des Glimmerschiefers auf Granit.

Das Mannichfache untergeordneter Lager im Glimmerschiefer nimmt za, je mehr er sich entfernt von Granit (Нимводох).

Bour hat in der Reihenfolge derselben in Schottland eine gewisse Regel beohachtet: Gneiss und Quarz, Hornblende Gestein, Diorit, Feldstein, Kalk, Talkschiefer, Chloritschiefer, Topsstein. Serpentin.

Quarz; weis ins Gelbe, Röthliche und Braunliche; muschelig, körnig, zuweilen höchst feinkörnig.

Mitumter wahrhaft dolomitartig und dann fast nie ohne glimmerige

Theils rein, theils, jedoch nur selten, mannichfache Fossilien einschließend.

Zu den Einmengungen gehören zumaf:

Climmer; silberweis; große deutliche Blätter, auch kleine Schuppen, mit dem Quarz wechselnd in sehr schwachen Lagen; oder es ist das ganze Lager ein Gemenge grober Quarzkörner mit dazwischen liegenden großen Glimmerblättern (bei Brotterode und Klein-Schmalkalden).

In Schottland sind nicht sowohl die Lager reinen körnigen Quarzes häufig, als vielmehr jene, in welchen mit dem Quarze etwas Climmer und aussersa wenig Feldspath gemengt ist. Zu dem Glimmer gesellt sich auweilen Talk.

Chlorit; zarte Schuppen.

Disthen (westwärts von Chuparipari in Amerika).

Epidot (sogenannter Zoisit); Mont - Schipsius am St. Gotthard.

Feldspath; hin und wieder zerstreute Theile, auch klein körnige Zusammenhäufungen, doch nie so xllinisch und frisch, wie im Granit, mehr das Ansehn von Bruchstücken tragend.

Späthiges Zinnerz, Eisen- und Kupferkies; sehr fein eingesprengt (Böhmisch-Neustädtl).

Rutil; (Rhonis in Ungarn; die Berge Gloe, Scarsough und Rannoch in Schottland u. s. w.).

Schwefel (awischen Guamote und Ticsan unsern Alausi, in der Provina Quito). Die Quardager sehr dünn und ausgezeichnet geschichtet.

Die Schichten geneigt, oft fast senkrecht; daher, und von dem Unstande, dass die Quaramassen geneigt sind, sich säulenartig zu zerspalten, die spinzigen Felsenkegel in der Mitte leichter zerstörbarer Glimmerschiefer.

Die einzelnen Schichten nur wenige Zoll mächtig; theils selbst schieferig.

Wie u. a. auf der Schottischen Insel Mull.

Auch zu ungeheurer Mächtigkeit anwachsend, aus dem Glimmerschiefer zu hohen, weit verbreiteten Felsen sich erhebend.

Talk; besonders jenem Glimmerschiefer zustehend, dessen Glimmer sehr talkig ist, oder durch Talk vertreten wird; schieferig und dann meist mit sehr dünnen Quarz-Lagen wechselnd; auch blätterige Massen, untermengt mit schuppigen oder erdigen Theilen, perlmutterartig schimmernd, nur lose verbunden, hin und wieder kleine Quarz-Körner enthaltend; ferner Smirgel führend u. s. w.

Ansführlichere Angaben über den Tal bach iefer folgen bei der besondern Cha-

Feldstein; gelblich - oder röthlichgrau ins Braune; mehr und weniger porphyrartig durch hin und wieder beigemengte Ouarz - und Glimmer - XIIe.

Schottland (Jona, zwischen dem Croe-Thal und Kinglass; Puss des More-Berges; User des Lochy Sees; Berg Coriarich u. a. O.).

Auch im innigen Gemenge mit Quarz und Glimmer.

Norwegen (Küstad bei Drontheim).

Granat; derbe Massen, nur mit etwas Glimmer dazwischen; XIIe der Kernform und xllinische Körner mit Glimmer und Hornblende im körnigen Gefüge verbunden; zuweilen Blende- und Bleiglanz-Theile führend.

. Esde-Thal in Schlesien w. a. G.

Auch Kobaltglanz höchst fein eingesprengt enthaltend; ferner Arsenik-, Kupfer- und Eisenkies, seltner zugleich Fluß- und Kalkspath.

Friedeberg am Queiss u. a. O. in Schlesien.

Oder von Magneteisen begleitet.

Ersgebirge (Frauenberg bei Ehrenfriedersdorf, Braunsdorf bei Freiberg). Mit Strahlstein, Disthen und Flusspath.

Meffersdorf.

Die Erstreckung der Granat-Lager meist gering.

Manche dieser Lager wirken mächtig ein auf die Magnetnadel; nicht anzichens allein, anch mit ausgeseichneter Polarität.

Andalusit; mehr liegende Stöcke, als Lager.

Schottland (Insel Unst).

BOUÉ, Ensi giol.; 58.

Strahlstein; mit häufigem Quarzund diesen grün färbend, wie Prasem; ferner mit zahllesen Eisenkies-Würfeln; seltner Eisenglanz führend und, in der Mitte der Lager, derben Eisen – und Kupferkies, Malachit, Bunt-Kupfererz, Blende, grünen Granat, Turmalin u. s. w. Die Lager mächtig, aber nicht weit erstreckt, mehr liegende Stöcke.

Die Strahlstein-Lager gehören namentlich in Schottland dem neuera Glimmerschiefer-Gebilde an.

Flufsspath.

Schlesien, Drechslerberg bei Meffersdorf.

Kalk; bald hellweiß ins Blauliche, bald grau, oder vielartig gefärbt; feinkörnig, seltner dem Dichten sich nähernd.

Oft um desto feinkörniger, je näher die Kalklager dem Thouschie fer sind.

In manchen Gegenden von auffallender Bestimmtheit des Kornes und der Farbe (Grafschaft Glas); in andern mehr Wechsel der Farbe zeigend, zuthgesteckt vom Eisen nachbarlicher Eisenstein-Lager (Riasengebirge), oder grün blaulichgrau u. s. w. Durch Beimengung mehr fremdartiger färhender Fossilien (Eisen-, Leber- und Arsenikkies, Bleiglanz u. s. w.), auch schwarz, durch gauz kleine, dick auf einander gehäuste Blätteben schwarzen Glimmers mit etwas Hornblende dazwischen (Schweizer Alpen; Finmarken).

Der Lagerkalk des Glimmerschiefers enthält manche Einmengungen und erlangt dadurch ein mehr und weniger fremdartiges Ansehn.

Zu solchen Einmengungen gehören:

Glimmer (Blättchen und kleine Schuppen, röthlich-, auch silberweiß in der Richtung des Streichens vertheilt, selbst fortgesezt); Lepidolith (in einigen Gegenden Schottlands); Quarz; (u. a. in den Pyrenäen); Hornblende (zuweilen in kleinen, kaum sichtlichen Theilen dem Kalke innig beigemengt, so u. a. am Restal-See im Croë-Thal in Schottland); Strahlstein; Grammatit; Malakolith; Speckstein; Epidot (minder hänfig, meist nur in jenem Glimmerschiefer, der Feldspath-Theile aufnimmt in sein Gemenge); Bleiglanz (nicht selten in beträchtlicher Menge; wie u. a. bei Bernisgrüm im Ersgebirge); Rutil; Magneteisen; Blättehen von Gediegen-Gold u. s. w.

Die Kalklager, theils sehr mächtig und weit fortsezzend, schliessen mitunter dünne Schichten von Glimmer ein, auch von Quarz, und im leztern finden sich zuweilen Glimmer und Hornblende zerstreut (Hahnrücken bei Ehrenfriedersdorf). Theils sind die Lager weniger erstreckt, nur 20 Fuß lang und 2 — 3 Fuß mächtig, unterbrochen durch schwache Glimmerschiefer-Lagen; sie verlieren sich allmählig zwischen dem Gestein.

Der mit Kalktheilehen untermengte Glimmerschiefer braust mit Säuern sehr lebhaft und büst durch das Einwirken derselben seine Festigkeit ein; er wird vollkommen zerreiblich, zu einem mit Glimmer gemengten Quarzsande.

Die Lagermasse durchziehen zuweilen Kalkspath - Adern, auch Serpentin - und Asbest - Trümmer; leztere finden sich stellenweise in großer Menge ein und erscheinen mit dem Kalk wie verschmolzen.

Nicht selten zerklüftet in den vielartigsten Richtungen; auf den Kluftflächen zierliche Eisen - Dendriten.

In manchen Gebirgen zeigen sich die Kalklager so gehäuft, das sie den Glimmerschiefer gans verdrangen zu wollen scheinen.

So a. a. am Mont Cénis, auf eine Weite von mehr als 10 Stunden.

Hin und wieder sind die Lager ein Gemenge aus körnigem Kalk und Glimmerschiefer.

Splügen, zwischen Glaris und Chiavenna; Pic de Midi von Tarbes in den Pyrenäen.

Eisenkies; die nämlichen Verhältnisse zeigend, welche die gleichnamigen Lager im Gneiße wahrnehmen lassen (S. S. 167).

Eisenkies mit Leber- und Kupferkies, auch mit Bleiglanz.

Kiesgrube zu Geyer im Erzgebirge,

Eisen - und Kupferkies, seltner auch Bleiglanz und Blende, in einzelnen an einander gereihten Nieren und so mehrere parallele, durch Glimmerschiefer getrennte und von diesem umschlossene Lager bildend. Häufig mit rothen Granaten in Rauten - Dodekaedern, und in Trapezoedern, zuweilen auch mit Flußspath u. s. w.

Garpenberg in Schweden.

Leberkies; derb; 5 bis 6 Fuss stark, die Machtigkeit bald zu-, bald abnehmend; nicht weit erstreckt; die Lagermasse mit dem umschließenden Glimmerschießer ganz verwachsen und verschmolzen.

Valsugana bei Roncegno in Tyrol. UTTINGER, Taschenb. für Min.; XV, 80s.

Eisenglanz, zuweilen mit Kalkspath gemengt.

Roth-Eisenstein, dichter und faseriger, mit Braun-Eisenstein, Eisenspath, Bleiglanz, Blende, Quarz, Kalkspath, körnigem Kalk, Hornblende und Chlorit, minder häufig mit Strahlstein, Epidot und Granaten.

Magneteisen; körniges und dichtes, mit Eisenkies u. s. w. Diese verschiedenen Eisenerz-Lager u. a. in Schlesien, am östlichen Abfall des Alteater-Gebirges, in den Thälern der Oppa und Mora.

Graphit.

Schlucht von Vinayacu unsern Gonzanama (A. v. Hundoldt); Schlesien (Blausteinberg am Bieberteich unweit Freywalde).

Bleiglanz; kleinkörnig, gemengt mit Kupserkies und mit vieler gelber Blende, auch mit Quarz. Die Lagermasse ist durchtrümmert von Kalkspath und von Quarz.

Landeck (Merzberg). Der das Lager zunächst hegrenzende Glimmerschiefer ist grauliehschwarz, fast metallisch gläuzend (L. v. Buch).

Quecksilbererze; mehr Nester und kleine liegende Stöcke, als eigentliche Lager bildend; Zinnober, begleitet von Gediegen-Quecksilber, von Amalgam, Fahlerz, Eisenkies, Quarz, Kalkund Barytspath. Sslang im Gömörer Komitate.

Chloritschiefer; von Einmengungen zumal Granaten enthaltend; nicht selten, namentlich in Schottland.

Hornblendeschiefer.

Saint-Pierre im Süden des großen St. Bernhards; Schlesien (Gränberg und Goldkappenberg zwischen Freiwald und Böhmischdorf).

Hornblende - Gestein; besonders in jenem Glimmer-schiefer, der viele Gneiß - und Quarzlager enthält.

Schottland.

Topfstein; führt zum Theil Magneteisen in Körnern und oktaedrischen Xllen, seltner Wolfram, und erscheint durchzogen mit Adern und Schnüren von Talk.

Weilerstaude am St. Gotthard; Schottland.

Serpentin; frei von eingemengten Fossilien und meist in dem mehr talkigen Glimmerschiefer.

Schottland; Silthal in Tyrol.

Oder der Serpentin im Gemenge mit körnigem Kalk und mit verschiedenen andern Fossilien.

Schlesien (Reichenstein u. a. O.).

Diorit und Dioritschiefer; in der Regel zugleich mit Gneißlagern und da, wo der Glimmer sehr talkig wird; im Ganzen nicht sehr häufig.

U. a. in Schottland (Thal Cröe, Craig Chailleach; Montana de Avila, Cabo blanco unfern Caracas u. s. w.)

Thouschiefer; besonders im Glimmerschiefer von jüngstem Alter.

Syenit.

Tyrol (Mittelwald).

Glimmerschiefer mit eingeschlossenen Gneißmassen im Glimmerschiefer gelagert,

Norwegen (Toffle).

Gneifs.

Zumal im nördlichen Schottland.

Der Glimmerschiefer nimmt im Urgebirge meist seine Stelle zwischen Gneiss und Thonschiefer ein. Jenem ist er ausgesezt, nicht selten auch untergeordnet, mit diesem wechselt er. Ferner findet man ihn da, wo der Gneiss nicht entwickelt worden, unmittelbar auf Granit gelagert, wechselnd mit demselben, auch mit jüngern Felsarten. Als Glied der Uebergangszeit ist er theils durch den Wechsel mit dahin gehörigen Gesteinen bezeichnet, theils durch Lager, die ihm untergeordnet sind. Endlich wird der Glimmerschiefer in

Massen und Bruchstücken getroffen, die eingeschlossen sind von andern Gesteinen.

Glimmerschiefer dem Gneisse aufgelagert, untergeordnet, bald nicht sehr mächtige Lager ausmachend, bald ganze Stück-Gebirge zusammensezzend, auch damit wechselnd,

Böhmen; Norwegen (Bergen).

- Gl. gleichförmig gelagert auf Granit, doch oft so, dass die Auflagerungssläche sehr regellos gestaltet ist, indem das Grund-Gebirge, von Strecke zu Strecke in Kuppen sich erhebend, theils die Glimmerschieser-Decke durchbricht, theils von dieser umlagert erscheint.
 - Gl. wechselnd mit Thonschiefer.
- Gl. im Wechsel mit Hornblendeschiefer, zuweilen in dem Grade, dass dieser das herrschende Gestein zu werden scheint.

Kongsberg.

Gl. in Diorit eingelagert; der Gl. theils dem Gneiße sich nähernd (BEUDANT).

Eisenbach-Thal in der Gegend von Schemnis.

Gl. wechselnd zu mehrern Malen mit Kalk, Gneiss und Kohlenblende führender Grauwacke; die Formation umschließt untergeordnete Lager von Gyps, Serpentin, Diorit u. s. w. (BROCHANT DE VILLIERS).

Tarantaise in Savoyen. — Auch in Schottland erscheint der Gl. an mehrern Orten in schmalen Lagen wechselnd mit Grauwacke und mit Thonschiefer (MACCULLOCH).

Gl. auf Uebergangskalk gelagert; der Gl. schließt hin und wieder Feldspath-XIIe ein (BEUDANY).

Glashüttner - Thal bei Schemnis.

Gl. auf Diorit ruhend und Lager von schwarzem Kalkenthaltend (Uebergangs-Glimmerschiefer).

Ungarn.

Glimmerschiefer-Massen und Bruchstücke eingeschlossen in Granit, zugleich mit Gneiß-Fragmenten.

8. beim Gneisse S. 171.

Glimmerschiefer-Geschiebe eingeschlossen in Glimmerschiefer.

Schottland (Taymouth).

Zu den beachtungswerthen Erscheinungen, welche der Glimmerschiefer wahrnehmen läßt, gehört eine, auf dem Eilande Araya bei dem Cap von lu Bren aus dieser Gebirgsart entspringende Naphtha-Quelle.

A. v. HUMBOLDT, Reise in die Aequinohtial - Gegenden; I, 945, 547.

Dem Glimmerschiefer fehlen die steilen, pralligen Höhen und die tiefen Thäler granitischer Hochgebirge. sezt meist große Bergebenen zusammen mit sauften wellenförmigen Erhöhungen. In den Umrissen der Berge, die oft von regelloser Pyramidalform und durch weit gedehnte Grundflächen ausgezeichnet sind, hat das Gestein im Physiognomischen viel Aehnliches mit Gneiß, und mehr noch mit Thonschiefer. Zwischen den gerundeten Berggipfeln herrscht viel Zusammenhang; die Höhenzüge erscheinen nur durch niedrige Pässe in Gruppen geschieden. Jede Gruppe wird in der Regel durch einen Gipfel beherrscht; nicht leicht steigen zwei einander nahe Gipfel zu derselben Höhe empor. Die ganzen Gebirge senken sich sehr sanft in flache Thäler. Die Abhänge meist terrassenartig, und von vielen Schluchten durchschnitten, haben nur wenige Klippen, die, gleich Kugel-Segmenten, aus der mehr geradlinigen, sanft abgestuften Grundmasse, oder aus den, sie mantelförmig umlagernden, jängern Gesteinen hervorragen. Eben so selten sind Felsen mit jähen Abstürzen, und senkrechte Wände, wovon sodann eine über die andere sich erhebt, oben in einen felsigen Grath nicht selten von Messerschärfe auslaufend.

Nach einer Richtung sieht man die Abhänge häufig steiler, als nach der entgegengesezten.

Selbst da, wo Glimmerschiefer das Meer begrenzt (wie namentlich auf Skye und auf andern Schottischen Inseln) sind die Küsten meist flach; selten erhebt sich das Gestein zu hohen Klippen.

Nur wenige Berggipfel sind umgeben von jähen Gehängen, von steil ansteigenden Wänden, die durch Einschnitte häufig in viele kleine halbrunde Kuppen getheilt erscheinen; Verhältnisse, meist von unzerstört gebliebenen Quarzlagern herrührend.

Die Thäler und Schluchten sind theils flach, theils tief, eng, mehr kanalartig.

Besonders häufig trifft man hier die Querthäler, seltner die Längenthäler (so zumal in Schottland).

In Schottland finden sich fast alle Seen und viele Buchten in den Thälern des Glimmerschiefers. Auch ist diese Gebirgsart vorzüglich quellenreich.

Im Glimmerschiefer-Gebirge vermisst man die Haufwerke von Blöcken. Es sind nur Bruchstücke des Gesteines vorhanden, die losgerissen und hinabgestürzt wurden in die Thäler durch Wirkungen von ausserordentlicher Heftigkeit.

Der sehr quarzreiche Gl. macht allein hiervon einige Ausnahmen.

Dem Glimmerschiefer ist in den Haupt-Gebirgsketten von Europa eine bedeutende Rolle verliehen. Er erscheint in manchen sehr ausgedehnt und mächtig, zumal in höhern Stellen, wo Granit und Gneiß oft von ihm verdrängt werden, und ohne Zweifel war er, in frühester Zeit, selbst da im Zusammenhange, wo er jezt mehr getrennt und abgesondert wahrgenommen wird. Oft sieht man ihn, in nicht unterbrochener Verbreitung, auf weite Strecken ältere Gebilde überdecken, bis zu Höhen, die spätere Formationen nicht zu erreichen vermochten.

Eine scharfe Grenz-Bestimmung der Verbreitung des Glimmerschiefers ist, der häufigen allmähligen Uebergänge wegen, in vielen Fällen nicht gestattet.

Biebergrund und Freigerichter Berge im Hanauischen.

Thüringer Waldgebirge; Gl. sezt namentlich die Wande mancher Thäler zusammen; bei Ruhla, Brotterode, und zwischen Klein-Schmalkalden und Seeligenthal wird er in unendlichen Verschiedenheiten getroffen.

Ersgebirge Sachsens; der Gl. tritt in nicht unbeträchtlicher Verbreitung auf, in Westen namentlich zieht er bis zu den höhern Gebirgs-Stellen hinan.

Im Riesengebirge überdeckt er den ganzen südlichen Abhang; erst auf den größern Höhen tritt Granit darunter hervor.

In den Böhmen nach Norden begrenzenden Gebirgen bildet Gl., über Gneiß gelagert, die höhern Rücken. — Vorzüglich herrschend ist er um Joachimsthal.

Die Sudeten, eine Höhe von 4500 P. F. erreichend, bestehen vorzuglich aus Gl., der nur zuweilen dem Gneist sich nähert.

Salzburger Alpen; Gl. macht die Haups'-Gebirgsart des Anlanf-Thales aus; er sezt den Tauern zusammen und erscheint besonders ausgezeichnet am Ankogl.

In den Alpen Tyrols herrscht das Gestein zumal auf der südlichen und nördlichen Seite der Zentralkette.

Ungarn; Gl. ist in vielen Gegenden mächtig verbreitet, und erscheint meist zugleich mit Thouschiefer.

Die Mittelkette der Schweiser Alpen enthält den Gl. sehr ausgedehnt, charakteristisch und weit verbreitet; er tritt mitunter hervor an den höchsten Berggipfeln und senkt sich hinab bis in die Thäler, und wird er auch durchbrochen von ältern Felsarten, oder überdeckt von neuern, so hat diess nur auf kurze Entfernungen statt (L. v. Buch).

Spanien hat, in verschiedenen Gegenden, deu Gl. in machtiger Verbreitung auszuweisen. So erscheint derselbe besonders herrschend in der Sierra Nevada in Granada und namentlich am Cerro de Mulhacen. Er umschließt hier Gabbro, Serpentin, Diorit und Quarzgestein in untergeord-

neten Legern. Granit und Gneiss dürsten jenem Gebirge fremd seyn; aber häusig sieht man den Gl. sehr gneissartig werden, auch in Thouschieser übergeben (J. Rodriguzz).

In Skandinasten folgt dem Cneisse, als herrschendes Gestein in der großen Haupt-Gebirgskette, älterer Glimmerschiefer; er nimmt nicht selten die höchsten Punkte in jener Kette ein, und in den Nebenjochen und nur an entserntern und niedrigern Stellen der Seitenzweige wird er vertreten von Hornblendeschiefer, von Diorit und von Kalk (HAUSMANN).

Die herrschende Felsart in Schottland ist Gl.; durch ihn erhält ein großer Theil jenes Reiches den Charakter auffallender Cleichförmigkeit (Bout).

Irland, namentlich in den Grafschaften Donegal und Londonderry.

Himalaya - Gebirge, zumal an der Strasse die Thäler Sutleig und Paber verbindend.

Amerika; Halbinsel Araya, Berge von Macanao auf la Marguerite. In den Kordilleren der Andes scheint die selbstständige Glimmerschiefer-Formation weniger selten im Norden, als im Süden des Erdgleichers (A. v. Hundoldt).

Höhlen umschliefst das Glimmerschiefer - Gebirge in der Regel nicht, nur auf einigen Shetland-Inseln kommen deren vor (Bouž).

Da, wo Glimmerschiefer der Einwirkung des Feuers ausgesezt gewesen, wie z. B. am Kammerbühl unfern Eger, erscheint er geröthet, zerreiblich.

Der Bliz wirkt auf das Gestein oberflächlich, indem er dasselbe, bei manchen Felsen auf ganzen Seiten, mit einer nicht über ½ Linie dicken, Rinde von gelblichem Schmelz überdeckt. Aus dieser Rinde erheben sich theils ganze, theils zerplazte hohle Blasen, die von Erbsengröße, meist undurchsichtig, seltner halb durchsichtig sind.

So u. a. am Pic du Midi in den Pyrenäen. RAMOND, GILBERT'S Annalen der Phys.; LXXI, 341.

11. Itakolumit.

Name nach dem erhabensten Gebirge Brasiliens, dem hohen Itakolumi unfern Villa Rica, welcher aus diesem Gestein besteht. — Itakolumi ist ein Indisches Wort, aus Ita, Stein, und Kolumi, Sohn, gehildet; es befindet sich nämlich zur Seite des höchsten, steilen, isolirten Felsen, noch ein niederer, isolirt wie jener, der, im Vergleich zu ersterm, wie ein Kind erscheint.

In P. Cassendi eita Fabr. de Peiresc (Hagae-Comitum, 1655) p. 150 wird ein biegsamer Wezschiefer beschrieben, der wahrscheinlich Itatkolumit ist; demnach hätte man diese Felsart schon im XVII. Jahrhundert gekannt. — Durch den Marquis von Lavranio, Vizekönig zu Rio de Janeiro, wurde sie im Jahre 1780 nach Portugal gebracht.

Syn. Biegesmer Quara; hiegesamer Sandschiefer; electicaber Sandschiefer; Quaraschiefer (zum Theil); Gefenkquara; Chlerit-Sandstein; Grès flexible du Brésil.

C. A. COLLIST 1, v. Eschwege 2, v. Humboldt 3, Poha 4

s. Remarques sur la pierre élastique du Brésil; Mannheim, 1805.

3 Geognost. Gemalde von Brasilien ; 1842; S. 17 f.; GILBERT'S Ann.; LVIII. 99 &.

3. Geognost Versuch ; 94 ff.

4. Nachrichten von den Kaiserlich Oesterreichischen Naturforschern in Brasilien; a. Heft., 3. 79 fl.

Aus Quarz und Talk (oder Chlorit), im körnig-schieferigen Gefüge verbunden.

Der Vereinigung dieser, für die alte Welt neuen, Felsart mit dem Glimmerschiefer wird von Herrn von Escuwter, dem wir die erste umfassende Beschreibung derselben verdanken, ausdrücklich widersprochen.

Das Gestein geht, bald schichtenweise, bald mehr regellos, vom Festen bis zum Zerreiblichen über.

Quarz; weiß; körnig.

Talk (oder Chlorit); silberweiß, auch blaulich; zarte, seidenartig glänzende Schuppen.

Das Gefüge theils groß-, theils klein- auch feinkörnig-schieferig, bald dick, bald dünn, gerade oder wellenförmig gebogen. Talk oder Chlorit sind auf ähnliche Weise verbreitet, wie im Glimmerschiefer; häufig greifen sie in einander, die Quarzkörner gelenkartig umschließend und so den unmittelbaren Zusammenhang derselben aufhebend.

Das leztere Verhaltnis bedingt die elastische Biegsamkeit, welche diese Felsart so sehr auszeichnet.

Die Biegsamkeit ist um desto größer, je reicher der I. an Talk- oder Chloritschuppen ist, und je mehr der Quarz durch Verwitterung angegrisen worden. Auch zeigen sich die eisenschüssigen Itakolumite in höherm Grade biegsam.

Dieselbe Schicht liefert an einem Orte biegsame Itakolumite, am andern nicht. Auch ist diese Eigenschaft nicht bloß in einer Schicht, sondern in mehreren unter einander liegenden zu finden.

Vorwaltender Gemengtheil ist in der Regel der Quarz.

Er verleiht dem Ganzen die Farbe; nur wenn Talk, oder Chlorit, mehr überhand nehmen, erscheint das Gestein blaulich oder grünlich. Zuweilen findet sich die Felsart auch in ganzen Lagern braungesleckt durch Eisen.

Von beigemengten Mineralien trifft man im

Itakolumit: Glimmer (kenntlich durch seinen mehr metallischen Glanz), Eisenglimmer, Eisenglanz, kleine Oktaeder? meist verwittert , Eisenkies.

* Oktaeder sind mit der rhomboedrischen Kern-Gestalt des Eisenglanzes unverträglich. Durch Entscheitelungen bis zum Verschwinden der Scheitelkanten entstehen nur oktaeder-ähnliche Formen bei jener Mineral-Substanz. Sind die Krystalle regelmässige Oktaeder, so wird der vermeintliche Eisenglanz wohl Magneteisen seyn.

Der Itakolumit zeigt Uebergänge in Talk- und Chloritschiefer, auch in Thon- und Eisenglimmer-Schiefer.

Uebergänge in Glimmerschiefer wurden bis jezt nicht bemerkt,

Die Felsart ist deutlich geschichtet.

...

Auf den Absonderungen der Schichten kommt Schwefelerde als Ueberzug vor (Morro do Pilar in der Provinz Minas).

Platten solchen Gesteines, stark erhizt, brennen mit blauer Flamme.

Sie wird häufig von Quarz-Gängen durchsezt.

Die Quarz-Gänge, mitunter von großer Mächtigkeit (so u. a. am Morro das Lagens unfern Villa Rica), führen Disthen (Congonhas do Campo in der Provinz Minas Geraes), auch Eisen- und Arsenikkies und Antimonglanz; oft zeigen sie sich auch sehr reich an Gold.

Von untergeordneten und fremdartigen Lagern umschliefst der Ikolumit: Quarz, Talk- und Chloritschiefer.

Der Quarz, dessen Lager in der Mächtigkeit wechseln zwischen einem Zoll und einem Lachter, und der seine Stelle im I., oder zwischen diesem und dem Thonschiefer einnimmt, hat Arsenikkiese und Turmaline beigemengt, ferner ist er goldhaltig (Villa Bica und Marianna).

Die goldhaltigen, Arsenikkiese und schwarze Turmaline sührenden, Quaraleger worden von den Brasilianischen Bergleuten Caroocira genannt.

Die schwarze Turmalin Substanz ist theils zerreiblich, theils fest. Die zerreibliche erhärtet an der Luft, und bei der sesten nur ist die Zusammenhäusung von Turmalin Krystallen zu erkennen.

In Hinsicht der Bildungszeit scheint der I., welcher unter den primitiven Felsarten des südlichen Amerika eine sehr gewichtige Stelle behauptet, dem ältern Thonschiefer und dem Eisenglimmerschiefer, dem Talk - und Chloritschiefer und dem Urkalk am nächsten zu stehen. Auf Thonschiefer namentlich ruht das Gestein in gleichförmiger Lagerung; wechselt damit in großer Mächtigkeit und auf weite Erstreckungen. Den Glimmerschiefer bedeckt der Itakolumit nur dann, wenn jenes Gestein in Thonschiefer übergeht.

Die Gebirge vom I. gebildet, sind rauh, unfruchtbar, felsig, häufig grotesk; zumal der dickschieferige sezt große mächtige Massen zusammen.

Seine Verbreitung in Brasilien ist sehr beträchtlich und

gewiss noch keineswegs genüglich bekannt.

Die ausgedehntesten, höchsten Gebirge jenes Landes, die Serra do Rspinhaco und die Serra dos Vertentes, vach Matto grosso sich erstreckend, bestehen meist daraus Die erhabensten Punkte sind: der Itakolumi bei Villa Rica, Serra do Carassa bei Inscionado, Serra do Itambé unsern Villa do Principe, Serra do Canastra und Marcella bei Bambui os Pyrincos und die Serra dos Crystaes in der Gegend von Paracatu.

Der I. erreicht eine Höhe von 6000 Fuss.

12. Eisenglimmer-Schiefer.

Die Benennung der Felsart beigelegt nach dem vorwaltenden Gemengtheil und nach dem Gefüge.

v. Escuwege 1.

s. Geognost Gemälde von Brasilien; as ff.; GILBERT'S Annal.; LXV, 4:6 ff.

Die wesentlichen Gemengtheile sind Eisenglimmer und Quarz; das Gefüge ist körnigschieferig.

Der Zusammenhang der bildenden Theile unter einander ist meist lose; indessen zeigen einzelne Lager auch ein höchst festes Verbundenseyn.

Selten findet man den Eisenglimmer-Schiefer in dünnen Platten biegsam, wie Itakolumit.

Eisenglimmer, mehr und weniger dunkel eisenschwarz; starkglänzend.

Quarz; graulichweiß; theils grob-, theils kleinkörnig; oft zerreiblich und lose.

Er fällt dann auf der Obersläche heraus und ertheilt dieser ein zerfressenes, löcheriges Ansehn.

Die beiden wesentlichen Gemengtheile der Felsart erscheinen nicht selten im verwitterten Zustande. Der Eisenglimmer ist meist vorherrschend; durch ihn wird des Gestein vorzüglich bezeichnet.

Eisenglimmer und Quarz kommen getrennt in dünnen Schichten vor, so, dass das Ganze bandartig ist; dunkel und weis gestreift.

Zuweilen findet sich der Quarz auch zerstreut im Eisenglimmer, wodurch die Masse ein geslecktes Ansehn erhält.

Beigemengt sind: Gediegen-Gold (in Blättchen, zumal in den reichen Bergwerken von Cocaes und Cottas altas), Eisenkies, Eisenglanz (in Oktaedern?), Talk, Strahlstein, Disthen.

Vielleicht ist diese Felsart, oder der ihr untergeordnete Braun-Eisenstein, die ursprängliche Lagerstätte der Diamanten?

Der E. geht theils in sehr quarzigen Itakolumit über, theils in dunkelgefärbten Thon- und Chloritschiefer.

Der lezte Uebergang ist u. a. vorzüglich deutlich bei der Eisenhütte von Morro do Pilar.

Auf Lagern finden sich: goldhaltiger Quarz, Eisenglanz, Magneteisen, Braun-Eisenstein, Manganerz, Chlorit- und Talkschiefer.

Ferner einige andere, noch nicht genau bestimmte, Mineral-Substanzen.

Der Eisenglimmer-Schiefer steht auf ungefähr gleicher Alterstufe mit Itakolumit und mit Thonschiefer. Er ist nicht so bedeutend verbreitet, wie diese beiden Felsarten; indessen bildet er meilenweit erstreckte Lager von 6 bis 10 Lachtern Mächtigkeit.

In der Regel sieht man die Gebirgsart überdeckt mit einem Eisenstein-Konglomerat.

In der äußerlichen Form der Eisenglimmer-Schiefer-Berge liegt wenig Bezeichnendes.

Das Zerrissene und Verwüstete ihrer Außenfläche (wie namentlich bei Villa Rica und Marianna) ist Folge der Außuchung des Gold-Gehaltes im Eisenglimmer-Schiefer.

Vorkommen nur in Brasilien.

An vielen Orten der großen Serra do Espinhaço und in andern Parallel-Cebirgen bis zur Provinz Goyaz; wahrscheinlich auch in Matto grosso.

Anhang

Itabirit

Syn. Eisenfele.

Aus Eisenglimmer, Eisenglanz, Magneteisen und etwas sandigem Quarz im körnig-schieferigen Gefüge; theils auch zu einem mehr festen dichten Gestein verbunden.

Zufällig beigemengt sind Gold, Talk, Chlorit und Strahlstein.

Uebergänge zeigt der Itabirit in Eisenglimmer-Schiefer und in Itakolumit.

Der dichte Itsbirit erhält zuweilen ein dem Bisenstein und dem Jaspis abnliches Ansehn.

Bei dem schieferigen I. findet man deutliche Schichtung.

Das Gestein liegt auf Itakolumit, oder auf Thonschiefer. Seine Mächtigkeit übersteigt zuweilen 1000 Fuß.

Bildet groteske hohe Bergkuppen und Rücken, umgeben mit vielem zertrümmerten Gestein.

Vorkommen u. s. am Pic von Itabira (daher der Name), und an der Serra da Piedade bei Sabarà.

v. ESCHWEGE, Gemälde von Brasilien; 18 &

13. Turmalinschiefer.

Syn. Schörlschiefer; Schiefer (Gegend von Eibenstock).

Fariesleben 1.

s. Geognust. Arbeit.; VI, 1 ff.; 64 ffe

A a. O. findet man auch ältere litterärische Nachweisungen.

Die bildenden Theile Quarz und Turmalin; das Gefüge körnig-schieferig,

Früher wurde diess Gestein bald dem Gneisse, bald dem Glimmerschieser beigezählt; auch galt es selbst für Thonschieser. Der Turmalinschieser erhält eine besondere Wichtigkeit dadurch, dass er eine der vorzüglichsten Lagerstätten des Zinnerzes ist.

Quarz; eweis ins Graue, Gelbe und Rothe; feinkörnig abgesondert, seiner großen Festigkeit ungeachtet, ein sandiges Ansehn erlangend. In den kleinen Drusenräumen finden sich auch Bergkrystalle.

Turmalin; schwarz; krystallinische Parthieen, höchst zart - und kurzfaserige feinkörnig abgesonderte Theile.

Oft nicht rein, sondern verslößt mit Quarzmasse, oder mit siner thonigen Substanz und so dunkelgrüne oder rabenschwarze Lagen bildend, theils dicht, theils mehr sandig, aus welchen Lagen wieder einzelne reinere Turmalin – Ausscheidungen hervortreten.

Schwächere und stärkere quarzige Lagen wechseln mit Turmalin-Lagen; das Schiefer-Gefüge ist selten gerade, meist wellenförmig gebogen.

Die breiten Lagen, scharf begrenzt, aber innig mit einander verwachsen, haben sehr bezeichnende bandartige, schwärzliche und weiße Streifungen.

Minder wesentlich treten Glimmer, Chlorit, Zinnerz und Granat im Turmalinschiefer auf.

Glimmer; rabenschwarz; größere Blätter, einzeln, oder im innigen Gemenge mit Turmalin.

Auch in den quarzigen Lagen erscheint der Gl., theils grau, theils söthlich; aber meist nur auf den schieferigen Ablosungen und Klüften.

Chlorit; dunkelgrünlichgrau; thonig; nur stellenweise und stots innig mit der Turmalin-Masse verbunden.

Späthiges Zinnerz; eingesprengt, derb, selten in Xllen und diese stets in den Drusenräumen der Quarzlager; den Turmalin-Lagen innig beigemengt; auch in äußerst feinkörnigen Schichten, die etwas Quarz enthalten.

Granat; braunlichroth; Trapezoeder, einzeln, oder zu zweien mit einander verwachsen und in den Turmalin-Lagen eingeschlossen; im Ganzen sehr selten.

Johannes und Sechsbrüder am Aversberge.

Die gangartigen Räume des Gesteines sind mit Quarz erfüllt, der Turmalin, Zinnerz und wenigen Glimmer führt.

Der Quarz, feinkörnig und fest, wechselt oft streifenartig mit den übrigen Substanzen; Turmalin und Zinnerz finden sich theils gemengt, theils machen sie dünne Schnürchen aus, die parallel neben einander herlaufen.

Die Gänge sind ausgezeichnet durch ihre Zertrümmerung und durch ihr Verwachsenseyn mit dem Neben - Gestein.

Der Turmalinschiefer ruht unmittelbar auf einem der ältesten Granit-Gebilde.

In obern Teufen ist das Gestein meist brüchig, aber weiter abwärts nimmt dasselbe an Festigkeit zu. Es wird von eisenschüssigen dürren Klüften durchzogen, jedoch häufig sehr regellos.

Vorkommen im Eibenstöcker Bergamts-Revier, besonders am Auersberge.

Wahrscheinlich ist der Turmalinschleser auch im Ellbagner Gebirge zu Hause, und vielleicht gehört ein in der Gegend des Ochsenkopfes unweit Sosa vorkommendes Gestein hieher.

In Geschieben von den verschiedensten Größegraden findet sich die Felsart in unermeßlicher Zahl in den Seifen-Gebirgen, die Thäler und Gründe zwischen dem Auersberge und den übrigen angrenzenden Bergen jener Gegend füllend; dieser Umstand deutet eine voran gegangene Zerstörung vieler Gebirgs-Massen an, die aus Turmalinschiefer bestanden.

Einiger andern Felserten, die wohl dem Turmalinschiefer beizuzählen seyn dürften, gedenkt Fazisstenn a. e. O. S. 13 ff.

14. Dioritschiefer.

Syn. Crünsteinschiefer; Crünschiefer; Hornschiefer (zum Theil); Klinger; Syenitschiefer (zum Theil); Sienischiste und Roche de Corne (Saumunz); Diorite schistoïde (Haür); Diabase schisteuse ou schistoïde (Bromenianz); Schiste corné; Cornéenne schisteuse ou feuilletée. Grünstein schisteuse

D'AUBUISSON DE VOISINS 4 , REUSS 2 , v. Humboldt 3 , v. Bornard 4 , Saussure 5 .

- s. Traité de Géognosie; II, 146.
- s. Min. u. bergmann. Bemerk. über Bohmen; 137,
- 3. Geognost. Versuch. 91; Reise nach den Aequinohtial Gegenden; III., 230.
- 4 Journ. des Mines; XXXVIII, 421 et 422.
- 5. Vorages dans les Alpes; IV. 154 (u. a. a. O.)

Die wesentlichen Gemengtheile, Feldstein und Hornblende, von welchen bald diese, bald jener vorherrscht, sind im gerade- und dickschieferigen Gefüge verbunden.

Im Dioritschiefer mit vorwaltendem Feldstein zeigt sich die Hornblende oft nur stellenweise, gleichsam als porphyrartige Einmengung. Auch findet man sehr dünne Lagen reinen Feldsteines wechselnd mit Lagen aus Feldstein und Hornblende gemengt.

So u. a. besonders ausgezeichnet bei dem, in der Grube Daniel unfern Schneeberg im Ersgebirge Sachsens, im ältern Thouschieser eingelagerten Dioritschieser.

Ferner erscheinen im Gemenge der Felsart einzelne rundliche Massen von Feldstein, der kleine Quarztheile einschließt, auch von sehr zarten Quarzaderædurchzogen wird.

Selbis unsern Hof im Baireuthischen. - Der im Dioritschieser eingeschlossene Feldstein führt hier den Namen Basaltjaspis.

Gar häufig zeigt das Schiefer-Gefüge Neigung zum Körnigen. Nie erreicht das Gestein die Auszeichnung im Schieferigen, welche den Felsarten eigen ist, die Glimmer als wesentlichen Gemengtheil führen.

Der Feldstein meist grau; auch unrein grün gefärbt durch Hornblende.

Die Hornblende rabenschwarz und dem Feldstein mehr und weniger innig beigemengt, nicht selten ganz damit verschmolzen; ferner fleckweise in demselben vertheilt.

Bald ist die Hornblende deutlich blätterig (Charbiac), bald erhält sie ein mehr dichtes Ansehn (Schneeberg).

Von beigemengten Substanzen führt der Dioritschiefer: Quarz-Körner, Glimmer-Blättchen, Granat, in Körnern und in Rauten-Dodekaedern, Eisen- und Leberkies, eingesprengt, Titanit, undeutliche Xlle.

Durch allmähliges reineres Heraustreten der Hornblende - Theile finden Uebergänge statt in Hornblendeschiefer.

Bei der Verwitterung, welcher der Dioritschiefer im Ganzen leicht unterliegt, zeigt er ungefähr die nämlichen Erscheinungen, wie der Diorit; nur das Schiefer-Gefüge ruft oft manche Unterschiede hervor.

Die Hornblende-Theile widerstehen in der Regel der Zerstörung mehr, als der Feldspath. Zuerst überdecken sich die Massen mit röthlichgelber erdiger Rinde und nach und nach wandelt sich das Ganze um zu Thon, oder zu Walkererde. Dem Pslanzenwuchs ist der ausgelöste Dioritschleser im Allgemeinen günstig; in manchen Gegenden jedoch zeigt sieh das Land, wo er vorherrscht, sehr unfruchtbar.

Die Schichtung der Felsart ist nicht immer deutlich, aber zuweilen mächtig; indessen messen die Schichten oft auch nur 4 Zoll bis 1 Fuss.

Mitunter finden sich die Schichten beinahe senkrecht. Zum Theil erscheinen sie bogenförmig gekrümmt.

So u. a. im Gebirge Chalanches unsern Allemont in Dauphine. .

Zerklüftet ist das Gestein oft und die Kluftflächen sind häufig schwarzbraun gefärbt.

Auf Gängen führt die Felsart Silber- und Bleierze, begleitet von Flussspath.

So namentlich bei Gersdorf in Sachsen.

Als untergeordnete Lager enthält dieselbe Diorit und einen schwärzlichblauen, mit schwachen Quarzadern durchzogenen, Schiefer.

Piedras Asules unfern Parapara.

Der Dioritschiefer sezt mächtige, aber nicht sehr verbreitete Lager im Gneiße und im Glimmerschiefer zusammen. Er ruht ferner auf Granit, jedoch nur selten, häufiger auf Gneiß, und ist von älterm Thonschiefer überdeckt. Auch erscheint er auf Glimmerschiefer und, was besonders oft der Fall, zwischen diesem und dem Thonschiefer, oder in Thonschiefer gelagert und wechselnd mit Hornblendeschiefer.

Auf Granit sieht man den D. u. a. bei Oiset Gaart in Norwegen gelagert.

C. F. NAUMANN, GILBERT'S Annalen; LXXI, 77.

Humboldt betrachtet den Dioritschiefer als eine Feldstein-Formation, deren Selbstständigkeit noch zweiselhaft ist.

Meist bildet diese Felsart, deren physiognomischer Charakter im Allgemeinen jenem der schieferigen Gesteine entspricht, und die vorzüglich durch sanfte Gehänge ausgezeichnet ist, die höchsten Bergkuppen.

Die Verbreitung des Dioritschiefers dürfte bedeutender seyn, als solche, den bestehenden Beobachtungen gemäß, angenommen wird. Hors, Radauberg, Radauthal, Kaltethal. Fichtelgebirge, Berneck u. a. O.

Böhmen; das Stück des höchsten Erzgebirgischen Kammes zwischen Oberhals bei Kupferberg und dem Kupferhügel besteht aus Dioritschiefer.

Erzgebirge Sachsens, Gersdorf, Rosswein, Mahlitsch, Siebenlehn u. s. w.
Umgegend des Mont-Blanc, namentlich am Gletscher des Buissons,
Frankreich, Chelanches in Oisens, Chekian unfan St. Elma 30

Frankreich, Chalanches in Oisans, Charbia unfern St. Flour in Ausergne.

15. Topasfels.

Syn. Roche de Topaze, Topazogène; Topaz rock.
Wennen 1, Kenn 2, J. F. W. v. Chappentien 3.

e. Klassifikat. und Beschreib.; 15.

a. Vom Schneckenstein, oder dem Sächsischen Topasselsen, mit Anmerkungen von BORN; Prag. 1776.

3. Min. Geogt. der Kursachs. Lande; 300 ff.

Aus Topas, Quarz und Turmalin im körnig-schieferigen Gefüge verbunden.

Topas; weingelb, meist sehr blass, mehr gelblichweiss; eckige Körner und Xlle.

Auffallend ist, daß da, wo die Topas-Xlle in diesem Gestein umgeben von Steinmark vorkommen, die verschiedene, lichtere oder dunklere, Färbung der Topase gleichsam bedingt wird durch jene des Steinmarkes; als ob beide Fossilien ein gemeinsames färbendes Prinzip hätten, oder als wären die Topase gefärbt durch Steinmark.

Quarz; graulichweis, hin und wieder ockergelb gefleckt; höchst seine Körner (die unter dem Suchglase theils als mehr und weniger ausgebildete Xlle sich darstellen).

Auf frischem Bruche fühlt sich der Quarz bröckelig an, wie sehr feiner Sandstein.

Sehr möglich ist, dass die eigenthümliche Beschassenheit des Quarzes in dieser Felsart von dem Flussäure-Gehalt des Topases herrührt.

Turmalin; schwarz; kleine nadelförmige Xlle, fast stets unvolkommen ausgebildet, auch kleine Körner und eingesprengt.

Vorherrschend unter den verschiedenen Gemengtheilen, ist der Quarz; in geringster Häufigkeit findet sich der Turmalin. Der Quarz wechselt in donnen Schichten mit Topas-Streifen; leztere sind dem Schiefer-Gefüge gemäß vertheilt, aber oft nicht lange anhaltend. Außerdem findet sich der Topas auch fleckweise zwischen den Quarz-Parthieen. Der Turmalin folgt in seiner Vertheilung dem Schiefer-Gefüge; oft aber zeigt er sich stellenweise angehäuft, meist im Quarz, seltner in Topas.

Von beigemengten Substanzen scheint der Topassels frei zu seyn, äußerst kleine, sehr sparsam zerstreute Blättchen goldgelben Glimmers abgerechnet und ein, hin und wieder vorkommendes, dem Kupfergrün am nächsten stehendes Fossil.

Durch die ganze Masse des Gesteines sieht man, nach den mannichfachsten Richtungen vertheilt, unzählige kleinere und größere Höhlungen, drusenartige Räume, die auf ihren Wandungen besezt sind mit Quarz- und Topas-Krystallen und außerdem Steinmark enthalten.

Aeniserst selten sollen in diesen Höhlungen auch ausgebildete Turm alin · Xlle sich finden.

Die Drusenräume wechseln in der Länge von ½ bis 10 und 22 Zoll; ihre Breite beträgt 2 bis 3 Zoll. Sie laufen meist in Klüfte aus, die erfüllt sind mit Quarz-Krystallen, oder mit derber Quarzmasse.

Die Quarz-Krystalle, bis 2 Zoll und darüber lang, sind theils klar und durchsichtig, theils nur durchscheinend; sie stehen mit ihren Axen einander entgegen; meist nehmen sie nach ihrem obern Ende im Durchmesser ab, sie spizzen sich zu.

Zwischen den Quarz-Krystallen, und auf diesen finden sich, im vielartigsten gegenseitigen Lagen-Verhältnisse, die Topas-Krystalle, in der Länge wechselnd von 2 Linien bis 1 Zoll, selten größer; sie sind theils durchsichtig, vom lebhastesten Glanze, theils trübe, nur durchscheinend, oder umgeben von einer dünnen undurchsichtigen Rinde von Steinmark u. s. w.

In größerer Teufe sollen die schönsten Topase gefunden werden.

Die Topase, fest mit dem sie umgebenden Quarze verwachsen, sondern sich ganz rein von demselben.

Der Einfluss der Witterung entsarbt die Topese, raubt ihnen Glanz und äusserliches Ausehn, auch erscheinen sie getrennt durch Querspalten in der Richtung des deutlichsten Durchganges.

Das Steinmark, weiß, gelb, lichtebraun, kommt theils

auf eigenen kleinen Nestern vor, theils füllt es, zumal in den grössern Drusen, die Zwischenräume der Quarz- und Topas-Krystalle.

Manche kleine Höhlungen sind ganz erfüllt mit Steinmark und in diesem liegen unvollendete Turmalin - Xlle.

In andern drusenartigen, sehr kleinen Räumen sieht man ein lichte olivengrünes Fossil, in höchst zarten faserigen und haarformigen Gebilden, die biegsam und weich sind. (Amianth? asbestartiger Strahlstein?)

Der Topassels ist nicht eigentlich geschichtet, wohl aber durch Klüste in Lagen von verschiedener Stärke getheilt. In den untern Theilen der Masse stürzen sich jene Lagen mehr, als in den obern.

Spaltungen und Risse, Folgen des Einwirkens der Atmosphärilien, trennen das Gestein nach allen Richtungen.

Der Topasfels scheint einen stehenden Stock im Thonschiefer (oder Glimmerschiefer) zu bilden. In geringer Entfernung trifft man grobkörnigen Granit mit aufgelößtem Feldspath.

Einer andern Ansicht zu Folge soll der Topassels zwischen Granit und Thonschiefer gleichförmig eingelagert seyn.

Der Topasbruch, zur Gewinnung dieses Edelstelnes vorgerichtet, war schon im Aufang des XVIII. Jahrhunderts bekannt.

Ehedem soll in der Gegend auf Zinn gebaut worden seyn.

Das Gestein sezte vormals einen einzelnen, freistehenden, kahlen Fels — Schneckenstein genannt — zusammen, welcher das ohnedies nicht sehr Auffallende seiner äußern Form durch die Arbeit auf Topase längst verloren hat.

Die Höhe des Felsens betrug 80 Fust; der Umsang etwa 500 Fust.

Vorkommen bei Auerbach und Tanneberg im Sächsischen Voigtlande.

Als eigenthümliche Gebirgsart wurde der Topasfels, dessen ausgezeichnete Beschaffenheit schon dem Scharfblicke Hennels nicht entgangen war (S. Acta phys. med. der kaiserl. Akad. der Naturf. auf das Jahr 1737), zuerst durch Wennen aufgeführt; von Andern wird seine Selbstständigkeit in Zweifel gezogen und in einer geognostischen Klassifikation dürfte diesem Gestein auch wohl keine besondere Stelle zu vergönnen seyn.

Digitized by Google

Manchen Geognosten gilt der Topassels als eine Neben - Bildung des Granits, oder als ein, nicht mehr im ursprünglichen Zustande befindlicher, Granit; Andere wollen ihn als dem Gneisse näher verwandt betrachtet wissen.

Ob das, unter dem Namen Beryllfels bekannte, bei Mursinsk im Apalefskischen Kreise und im Gebirge Odontschelon vorkommende Gemenge aus Quarz, Beryll, Topas und Steinmark, zuweilen auch aus Turmalin, hieher gehört, läßt sich um so weniger entscheiden, da es noch unausgemacht ist, ob dasselbe ein Stück-Gebirge zusammensezt, oder nur einen gangartigen Raum füllt.

Der sogenannte Turmalin- oder Schörlfels aus Cornwall, ein Gemenge aus Turmalin und Quarz, das wohl mehr zufällig Topase führt, scheint verschieden vom Topasfels. Vielleicht ist ein, uns nicht genauer bekanntes, körnig - schieferiges Gestein, ein Gemenge aus Topas, Quarz und Magneteisen, von Fazenda de Lopez in Brasilien, demselben näher verwandt.

III. Porphyre.

16. Feldstein-Porphyr.

Die Benennung Porphyr, oder Porphyrites, - gegenwärtig mehr in , Bezug auf Gefüge und Art der Bestandtheile gebraucht, und, je nach dem Mannichfachen der Hauptmassen, bis jest sehr verschiedenen Felsarten beigelegt, - die Färbung andnutend, wurde von den Alten einem rothen, dem Marmor zugezählten, Gestein beigelegt, welches, weis gesteckt und punktirt, durch Härte und Politus-Fähigkeit sich vorzugsweise eignete, um benuzt zu werden für Kunst - Gegenstände, und das man besonders aus Arabien bezog. wo, nach Rozières Vermuthung, die Steinbrüche in der Nähe des Berges Sinai gewesen seyn sollen. PLINIUS sagt (lib. 36 Cap. VII. sect. 11) rubet porphyrites in eadem Aegypto; ex eo candidis intervenientibus punctis leucostictos vocatur. In den früheren Ausgaben des Plinius steht leucostictos (mit weisen Punkten besprengt von λευκός weise und στικτός punktirt). Nun hat aber Salmasius in seinen Exercitat. Plinianis p. 306 G. aus Handschristen verbessert: leptopsephos (von λεπτός klein und ψήφος ein Steinchen) und diese Aenderung hat Η Απρυικ a. a. O. p. 733 in den Text aufgenommen. In der Erklärung weichen aber beide Ausleger von einander ab. SAUMAISE (SALMASIUS) versteht: eine Porphyrart mit kleinen weißen eingemischten kleienartigen Bestandtheilchen; Har-Dum meint dagegen, dieser Porphyr sey deswegen leptopsephos genannt worden, weil diese Gattung, die mit weissen Punkten bezeichnet sey, nur in ganz kleinen Steinchen vorkomme. Der Kirchenvater Iston von Sevilla in seinen Origines lib. XVI. cap. 5. bezeichnet diesen Porphyr so: "Purpurites ex Aegypto, est rubens, candidis intervenientibus punctis."

CHRIST (Abhaudl. über die Litteratur und Kunstwerke des Alterthums; Leipz. 1776) p. 70. behält im PLINIUS (L. I.) die Lessrt leucostictos bei, und sagt, dass dieser

Porphyr il purfire ancico sey. Se lieset auch MARTINI Excurs. IV. 20 ERRESTIS Archaeologia literaria pag. 142.

FERBER (Briefe aus Wälschland über natürliche Merkwürdigkeiten an Herrn von BORN; Prag 1773) p. 36u ff. scheint unter jenem Porphyr den porfiro vosso der Neuern en verstehen, und gibt Erklärungen von den weißen Flecken darin. Er spricht auch daselbst von dem sebwarzen, braunen, grünen Porphyr.

Ueber die Arten des Porphyrs, sein Vaterland etc. etc. und die darans versertigten Werke verbreitet sich WINCKELMANN, Werke III. B. (Gesch. der Kunst iter B.) p. 127 fl.; und dann wieder Band V. der Werke p. 411 fl. bringen FEA und die übrigen Erklärer WINCKELMANNS aus VASARI und Andern Mehreres über die Art hei, wie men den Porphyr ehemals und jezt bearbeitet. — Ueber die Porphyrarten, besonders die zu Kunstwerken vererbeiteten, sehe man noch VISCONTI und CLARAC Description des Antiques du Rande Royal; Paris 1820 in der Notice sur les differentes mathères employées par les anciens pour les statues et sur quelques marbres pag. XIII und p. XVIII 14.

Derselbe WINCKELMANN spricht von den Steinsrten; die nach Verlezuungen wieder anwachsen, und erzählt (Anmerkungen über die Bankunst der Alten; Werke Band I, p. 346) man habe 30 Jahre vor seiner Zeit in einem Porphyrblock eine Goldmunze des Kaiser Augustus gefunden.

Von der Porphyr-Breccia spricht WINCKELMANN ebenfalls (Werke Band III, p. 362).

Von den Künstlern Italiens wurde jener Name in einem um Vieles ausgedehntern Sinne angewendet, und nach dem Verschiedenartigen der Farbe der Hauptmasse hatten sie einen Porfido rosso, nero, verde antico u. s. w.

Der Name Feldstein-Porphyr hat Beziehung auf die Hauptmasse des Gesteins, die mitunter wohl kieselig, hornsteinsrtig wird; aber da, wo sie vollkommen ausgezeichnet ist, als reiner Feldstein erscheint.

Syn. Saxum jaspide et spatho scintillante mixtum; saxum porphyreum Waller; rother Porphyr; älterer P.; Hornstein-P.; Feldspath-P.; Thon-Porphyr (sum Theil); Porphyre pétrosiliceux; P. oriental; P. commun; Pétrosilex compacte (Dolomizu); Palaiopétre (Saussur); Porphyre à base d'Eurite ou Porphyre euritique (D'Aubuisson); Eurite porphyroïde (Brongriart); Leucostine compacte (sum Theil).

L. v. Buch ¹, Gerhard ², F. W. W. v. Veltheim ³, d'Aubuisson de Voisiès ⁴, Brongniart ⁵, Boué ⁶, A. v. Humboldt ⁷, J. L. Heim ⁸, v. Hoff ⁹, Hausmarn ¹⁰, H. C. Ström ¹¹, A. H. von Bonnard ¹², Reuss ¹³, K. v. Otenhausen ¹⁴, H. B. de Saussure ¹⁵, Bigot de Morogues ¹⁶, F. Graf Marzari-Pencart ¹⁷.

- s. Geognost, Beobacht, auf Reisen; 1,56 ff.; 260; 270 ff.
- 2. Sobriften der Berliner Naturforscher; 1985; V. 421; Abhandl. d. Akad. d. Wissensch. zu Berlin; Jahre 1814 und 1815.
- 3. Taschenb. für Min.; XVI, 347 ff.; 367 und 365.
- 4. Traité de Géogn.; II, 112 etc.
- 5. Dict. des Sciences nat.; XVI. 39 etc.
- 6. Journ. de Phys.; XCIV, 302 etc.; 356 etc.; Essai géol. sur l'Écosse 291 etc.
- 7. Geognost. Versuch; 99 ff.; 208 ff.
- 8. Geolog. Beschreib des Thüringer Waldgebirges; II, b. 4. ff.

- 9. Der Thüringer Wald von v. HOFF und JACOBS; I, a. 96 ff.; b. 14.
- 10. Norddeutsche Beitr.; II, H. S. 94 ff.
- 11. Taschenb. für Min.; VIII, 116 ff.; 30g ff.; 440 ff.
- 12. Journ. des Min.; XXXVIII, 278, 286 etc.; 293 u. 294; Annales des Min.; VI, 517 etc.
- 13. Min. u. bergmänn, Beobacht über Böhmen, 144; min. Geogr.; II, 123, 124.
- 14. Geognost. Beschreib. v. Oberschlesien;
- 15. Voyages; I, 108 etc.; II, 596 et 597.
- 16. Journ des Min.; XXVI, 355 etc.
- 17. P. e G. BRUGNATELLI Giornale di fisica etc. 1821. p. 171 etc.

In einer Feldstein-Hauptmasse liegen, als wesentliche Einmengungen, Quarz-Krystalle und Körner, krystallinische Theile und Krystalle von Feldspath, auch, jedoch minder bezeichnend, mehr zufällig, Hornblende- und Glim. mer-Theile.

Den Cherakter des Feldstein-Porphyrs tragen u. a. besonders ausgezeichnet die hieher gehörigen Gesteine aus der Gegend an den Quellen der Kinsig im Schwarzwald; ferner jene vom Schlofsberge bei Baden, von Siebenlehn u. v. m. a. O. im Erzgebirge Sachsens, vom Schneekopfe im Thüringer Waldgebirge, zumal am südlichen Abhange gegen Suhl zu, von Calamento im südlichen Tyrol u. s. w.

Die Beziehungen der Hauptmasse zum Feldspath wurden am frühesten ausgemittelt von Dolomisu. In älterer Zeit waren die Ansichten über dieselbe sehr verschieden, u. a. galt sie auch als verhärteter jaspisartiger Thon. — Porphyre mit Jaspis - Grundmasse gibt es nicht.

Vielleicht ist die Grundmasse vieler Porphyre nur scheinbar einfach, indem sie Einmengungen enthält, die jedoch, durch ihre Kleinheit, so wie durch das Innige ihres Verbundenseyns mit dem vorherrschenden Teige, sich jeder Beobachtung entziehen.

L. v. BUCH, Reise durch Norwegen; 1, 139; GODON, Annales du Mus, Thist. nat; XV. 464.

D'Aususson glaubt, aus den von ihm angestellten Beebachtungen, den Schlus ziehen zu dürsen, dass nicht nur ein Theil der sogenannten Hornstein-Porphyre, sondern sast alle Porphyre von seldspathiger Natur sind und mehr noch, dass ihre Hauptmasse nicht ein einsacher Feldstein sey, sondern ein dichter Granit (granite compacte).

Feldstein-Hauptmasse; roth ins Gelbe, Braune, Graue und Graulichschwarze, auch ins Lavendelblaue und Grüne, ferner ins Weiße.

Die Farben der Hauptmasse fast stets blaß, und meist nicht scharf bestimmbar, nicht ausgezeichnet.

Feldstein-P. mit grüner Grundmasse finden sich u. e. bei Gunzenback unfern Baden, im Glashüttner Thal in Ungarn, am Berge Tarare unfern Lyon, am Pic de Brada in den Pyrenäen, an der Pointe-noire auf Guadeloupe u. s. w.

F. P. mit dunkelgrauem, zum Schwärzlichen sich neigenden Teige liefern u. a. Glashütte in Ungarn, die Gegend um Maldom unfern Boston im nördlichen Amerika, das Eiland Martinique u. s. w.

F. P. mit lavendelblauer Grundmasse, hoher Porkstein am Fichtelberg.

BRONGNIART (Journ. des Min. XXXIV, 41) unterscheidet, nach den Farben des Teiges und nach dem Maunichfachen der Einmengungen: Porphyre antique, dunkelrother Teig mit weißen Feldspath-Xllen: P. bran-ronge. brannlichrother Teig mit wenigen quarzigen Einmengungen; P. routre, blassrether Teig mit Xllen und Körnern von Quarz u.s. w.

Das Ganze gleichmäßig gefärbt, oder mehrere Farben wechselnd in geraden, auch in gebogenen Streifen, und in Flecken in derselben Felsmasse.

So erscheint der braunlichrothe F. P. ziegelroth, seltner grünlich gefleckt (Kreuznach); der graulichschwarze Porphyr ist reth gesteckt (Martinique); der grünlichweisse hat rothe Flecken (Gegend von Boston) u. s. w. Beispiele von Porphyren mit gestreister Grundmasse liesern namentlich der Schneekopf am Thuringer Wald, die Gegend von Szanto in Ungarn u. s. w. Weiss kommt der P. bei Eisenbach in Ungarn vor.

Den streisenweisen Wechsel verschiedener Farben zeigt u. a. der sogenaunte Bendjaspis von Gnandstein unsern Frohburg in Sachsen sehr
ausgezeichnet. Er gehört hieher und nicht zum Jaspis; er ist ein FeldsteinPorphyr-Teig, der mehr frei geblieben von seldspathigen oder quarzigen
Einmengungen; oder er ist ein Feldstein-Lager im Porphyr.

In der Platin Zange läst das Fossil durchaus die bekannten Erscheinungen des Feldsteins wahrnehmen; es sließt zu weissem Schmelz, oder zu wasserhellem blasigem Schmelz. (Auch der Band auf se pie von der Eisenhütte zu Lerbach auf dem Hanze sließt leicht vor dem Löthrohr.) — Sehr veirschießen hiervon ist das Verhalten des bekannten Siberischen roth und grän gestreisten Bandjaspisses. — Auf das, von allen andern Jaspisatren derschaus abweichende, Vorkommen des sogenaunten Bandjaspis hat schon MOHS ausmerkasm gemacht (Beschreib. des VON DER NULL'schen Min. Kab.; 1, 317).

Die rothe Farbe ist die bezeichnende; die übrigen müssen als mehr zufällig gelten und zum Theil selbst als hervorgerufen durch Verwitterung und andere Ursachen.

In Beziehung auf die Farbe, und zugleich mit Andeutung der Verhältuisse dieser Felsart zu dem rothen (ältern) Sandstein, wurde derselben die Benennug rother Porphyr beigelegt.

Die dunklern Farben sollen im Ganzen dem augeblich jüngern Porphyr häufiger eigen seyn.

Die grauen Nuanzen scheinen mituuter mehr dem P. mit kieseliger, bernsteinartiger Grundmesse zuzustehen. Ueberhaupt dürsten manche denkwürdige, wohl noch nicht hinreichend beachtete, Beziehungen obwalten awischem den verschiedenartigen Farben des Gesteines und den ihnen eigenen Modifikationen im Gesüge, in Häusigkeit der eingeschlossenen FeldspathXile und anderer Beimengungen.

In der Nähe der Auflagerung auf Gneiss uud andern Gest soll die Farbe stets mehr verblichen seyn. Auffallender — und der muthmasslichen Entstehungsweise vieler Porphyre mehr entsprechend — scheint die Bemerkung, dass ihre Hauptmasse vorzüglich sich in der Nähe der Spalten weiss eder gelblichweis zeigt, als ob sie hier durch ausgestiegene gasartige Säuren gebleicht worden. (Aehnliche Erscheinungen sieht man bekanntlich an den Laven in der Solfaters unsern Neapel u. a. a. O.).

Seltner wird die Hauptmasse schwarz, fast dem Basalte ähnlich, Schlesien (Schulsberg); Sachsen (Lobegun).

Oder sie erhält ein blasiges, verschlacktes Ansehn. Schlesien (Plisgrund unfern Schmiedsdorf).

Bruch grob - und feinsplitterig, oft selbst kleinmuschelig ins Ebene.

Durch innige Beimengung von Quarztheilen, eine Erscheinung, die zumal da statt hat, wo kieselhaltige Einmengungen häufiger vorhanden sind, auch namentlich bei dem Porphyr bemerkbar seyn soll, der Manchen als der jüngere gilt; wird die Hauptmasse hornsteinartig und erlangt höhere Härtegrade (dieß ist dann der sogenannte Hornstein-Porphyr, Quarz grossier porphyrique von Haür, oder Porphyro kératique); selbst chalzedonähnlich zeigt sie sich mitunter, so vorzüglich nahe bei Chalzedon-Gängen.

Je nach dem Verschiedenartigen des, der Feldstein-Grundmasse beigemengten Quarz-Gehaltes muß natürlich das Verhalten derselben vor dem Löthrehre abweichen; die reinere sließet leicht zu weißem oder graulichem Schmelz u. s. w.

Zwischen den Porphyren mit Feldstein - und jenen mit hornsteinartiger Hauptmasse, sind die Uebergänge so mannichfach und so allmählig, daß eine scharfe Sonderung nicht wohl möglich ist.

Quarz; perl- und rauchgrau, nelkenbraun, gelblichund graulichweiß.

Zuweilen sieht man verschieden gefärbten Quarz, nelkenbraunen und graulichweißen, in derselben Porphyrmasse.

Steinmeer bei Eisenbach unfern Schemniz.

Durchsichtige krystallinische, theils stumpfeckige Körner und Xlle, meist nicht deutlich, Bipyramidal - Dodekaeder, mit zugerundeten Kanten, die häufig nur mit einem Scheitel aus der Masse hervorragen, oder sich in einem Durchschnitte in der Richtung der Axe, oder des Randes zeigen, auch die gewöhnlichen sechsseitigen Säulen, jedoch im Ganzen seltner; Bruch muschelig; fett- und glasglänzend.

Manche F. Porphyre Ungarns haben sehr vollkommen ausgebildete Quarz-Krystalle; auch die von Schönfeld bei Frauenstein in Sachsen sind mitunter außerst deutlich.

Der Quarz, obwohl er seltner als der Feldspath zum vorherrschenden Gemengtheil sich erhebt, muß dennoch als vorzüglich bezeichnend für den Feldstein-Porphyr gelten.

Feldspath; bei weitem am häufigsten gemeiner, nur äußerst selten Adular-F.; gelblich und graulichweiß ins Grüne, dunkelsleisch- auch braunlichroth; krystallinische Theile und Xlle; mitunter über einen Zoll groß, aber in der Regel nicht deutlich, theils nur im Querschnitte erkennbar, und, wie es scheint, meist der entnebenseiteten Abänderung (F. prismatique), so wie den dreifach entspizeckten, entscharfrandeten und ein- oder dreifach entnebenseiteten Varietäten (F. sexdécimal et apophane) zugehörig; selten einfach, in der Regel Zwillinge.

Ausgezeichnet durch Größe und Vollendung u. a. am Berge Four-Labroux unsern Fic le Comte in Ausergne, bei Lindenberg unweit Tabarts im Thuringer Waldgebirge.

Dem sogenannten jüngern Porphyr scheinen, wenigstens in manchen Gebirgen, die ausgebildeten Feldsp. - Xlle ganz zu fehlen.

Im Allgemeinen sollen die größern XIIe, die am regelvoll-

sten ausgebildeten, die am schärfsten begrenzten seyn, während sich die kleinern, um Vieles weniger vollkommen, oft nur als Körner darstellen, oder als kleine krystallinische Massen, die in ihrem Streben nach geregelter Gestaltung unterbrochen worden, und so theilweise wieder in dem, sie einschließenden, Teig verflossen sind.

Selten im Allgemeinen tragen Feldspath-Xlle und Feldsteinteig die nämliche Farbe.

Kunnersdorf bei Glashütte im Erzgebirge; Zinnwald an der Böhmisch-Sächsischen Grenze.

Meist ist die Farbe der Feldspath-Xlle lichter, als jene der Grundmasse.

Ausnahmen lässt u. a. der Porphyr vom Pic de Brada in den Pyrenāen bemerken; die Feldsp. Xlle sind hier weit dunkler gesärbt, als der Feldsteinteig.

Zuweilen finden sich, in derselben Porphyrmasse, rothe und gelb - oder lichtegrün gefärbte Xlle.

Die Feldspath-Xlle im Porphyr, welcher an den Quellen der Kinsig im Schwarswalde vorkommt, sind theils lichtesleischroth, theils graulichweiss.

Frische und mehr oder weniger aufgelößte XIIe von Feldsp. zeigen fast nie dieselbe Farbe; jene sind roth, diese weiß u. s. w. Ebenso haben XIIe von verschiedener Größe häufig andere Farben; die großen sind roth, die kleinen weiß, und dieß etwa nicht an einzelnen Stellen, sondern durch die ganze Gebirgsmasse.

Bei vielen Xllen ist ihr mittlerer Theil der am tiessten gefärbte, nach dem Rande zu werden sie lichter, oft weislich. Ueberhaupt sollen, nach Brudant's Behauptung, die Xlle in ihrem mittlern Theil die meisten fremdartigen Theile aufgenommen haben, während sie sich, dem Rande zu, mehr frei davon zeigen; als ob das Unreinere in die Hauptmasse übergegangen wäre.

Auch sind verwitterte F. Xlle, oft mit wohlerhaltenen, aber der Kleinheit wegen nicht bestimmbaren, Umrissen von verschiedener Farbe, roth und weiß, durch die ganze Masse unter einander vertheilt.

Der größere oder geringere Eisengehalt und dessen höhere oder niedere Oxydationsstufen müssen als das Bedingende der Farben-Nuanzen gelten.

In manchen Porphyren dürften den frischgebliebenen und den aufgelösten Feldspath - Xllen verschiedene Formen zustehen.

Feldspath-Xlle, zur Hälfte frisch, zur Hälfte verwittert, scheinen nicht vorzukommen.

Zuweilen sind die Feldsp. XIIe zerfressen, ohne eine Farben-Aenderung erlitten zu haben.

Zinnwald in Böhmen.

Werden Feldep. Kile gänzlich zerstört, so hinterlassen sie leere Räume, von mehr und weniger regelrechter Gestalt, und auf ihren Wänden bekleidet mit weißlicher Rinde, oder mit gelblichbraunem Ueberzuge.

Ob der Feldstein - Porphyr auch verglaste Feldspath-Xlle einschließt? ---

So wenig der Verf. geneigt ist, die Frage gans in Abrede zu stellen, so bekennt er dennoch, dass unter vielen, von ihm im Gebirge beebachteten, Gesteinen der Art, jene Erscheinung nicht vorgekommen (wenigstens nie ausgezeichnet); auch läst eine sehr zahlreiche und ausgewählte Reihensolge einselner Handstücke aus den verschiedensten Gegenden dieselbe nicht wahrnehmen. Gebören aber die Porphyre Schottlands, deren nihere Kenntniss wir Herrn Bouź verdanken, nicht den Trachyten an (Taschenb. sur Min., XVII, 227), sondern den Feldstein-Porphyren, und ist der Feldspath, in Krystallen dem Porphyre von Inverary so häusig beigemengt (Necker-De-Saussonz, Voyage en Ecosse; II, 234), wirklich glasiger, so dürste die Sache, wenigstens sur die Felsarten jener Gegenden, als entschieden au betrachten seyn.

Hornblende; meist sparsam; Xlle, in der Regel undeutlich, klein, nadelförmig.

Gegend von Kreusnach; Felsen des Reichmachers unsern Friedland in Schlesien; Gebirge um Teplis, zumal am Schönauer Bache und um Blankenstein in Böhmen, serner zwiechen Chelses und Linn in Massachusets.

Mieber gehören wohl manche segenannte Syenit - Porphyre.

Glimmer; sparsam, im Ganzen scheinbar nur in jenen Porphyren häufiger, die ein mehr erdiges Ansehn haben; am häufigsten schwarz, braunroth, oder doch dunkel, seltner silberweiß; Blättchen, theils so klein, daß sie nur durch das Suchglas erkennbar sind, Schuppen, nesterweise zusammengehäuft, auch Xlle der entscharsseiteten Varietät.

Die XIIe einzeln zerstreut in der Hauptmasse, oder säulenartig über einander gehäuft; seltner mitten in größern Feldspath-oder Quarz-XIIen eingewachsen.

Ausgeseichnete Glimmer-Xlle finden sieh u. a. in dem Perphyr von Inverary in Schottland.

Manche Glimmer-Xlle umzieht eine Hülle von aufgelößtem Feldspath.

80 u. a. ausgezeichnet bei Siebenlehn unweit Freiberg.

Zuweilen wird der Glimmer chloritartig, auch mehr und weniger talkähnlich.

Das Verhältnis der Gemengtheile unter einander und zur Hauptmasse zeigt mannichfache Wechselgrade. Bald behauptet die Grundmasse ein bedeutendes Uebergewicht über die ihr beigemengten Substanzen, bald erscheint sie selbst stellen- oder lagenweise fast ganz ohne Einmengungen; dann kommen wiederQuarz und Glimmer, und zumal Feldspath in so großer Häufigkeit vor, dass das Gestein, in welchem von der Hauptmasse nur kleine Flächen bemerkbar sind, mehr eine körnige Struktur zeigt.

Jenes ist besonders beim ältern Porphyr der Fall; dieses beim jüngern, so namentlich in der Gegend um Halle (v. Veleneme).

Die Quarz-Körner und Krystalle sind durch das Ganze der Feldstein-Hauptmasse und in manchen Porphyren in ungeheurer Menge zerstreut; häufiger treten im Allgemeinen die Feldspath-Xlle auf.

Bei beiden zeigt sich die Vertheilung gleichmäßig und ohne alle scheinbare Regel, ohne Bestimmtes in der Richtung.

Die Feldspath-Xlle finden sich meist einzeln, nicht gruppirt.

In vielen Porphyren sind die aufgelösten Feldspath-XIIe vorwaltend beigemengt, die frischen bei weitem seltner, oft sehlen sie auch ganz.

Zuweilen hat der Feldstein-Porphyr ein etwas schieferiges Gefüge (hieher mancher Porphyrschiefer).

Gipfel des Schneekopfes im Thüringer Waldgebirge; Gegend von Te-kay und Glashütte in Ungarn.

Die Schieferblätter zeigen eine wechselnde Stärke von 1 Linie bis 1 Zoll und darüber. Sie sind häufig wellenförmig gebogen.

Mitunter werden die Schieferlagen durch dünne Quarzschichten getrennt.

Hachenstein im Thüringer Waldgebirge.

Manche Porphyre mit Schiefer-Gefüge haben baumförmige Zeichnungen, die besonders schön sind, wenn das Gestein schon in gewissem Grade Zersezzung erlitten.

JORDAN , min, Reisebemerkungen; ga f.

Auch umschliesst die Hauptmasse kleine Höhlungen, blasenähnliche Räume; sie wird mandelsteinartig. U. a. Gegend von Oberhof im Thuringer Waldgebirge, tiefer Plisgrund bei Schmiedsdorf in Schlesien.

Die kleinen Höhlungen, ohne alle Regel vertheilt, oft nur in kurzen Entfernungen neben einander das Gestein durchziehend, sind von verschiedener Form, rund, eckig u. s. w.; oft auch langgezogen. Theils findet man sie leer, theils erfüllt mit Thon, mit krystallisirtem Quarz, mit traubigem Chalzedon u. s. w. oder nur auf ihren Wänden überkleidet mit einer glänzenden Rinde von Quarz-Xllen, der zuweilen kleine Barytspath-Xlle ausliegen.

Die traubigen und nierenförmigen Chalzedon-Ueberzüge der Wandungen blasenartiger Räume finden sich u. a. sehr ausgezeichnet im Hliniker Thale in Ungarn.

Seltner trifft man veilchenblauen Flussspath in den kleinen Höhlungen.

Gegend von Schönfeld in Sachsen.

Endlich erscheint die Hauptmasse mancher Porphyze poros, wie von Nadelstichen durchbohrt. Wartenberg im Mittelgebirge Böhmens.

Zu den, den Feldstein - Porphyr auszeichnenden, Struktur-Vehältnissen gehören ferner die Kugeln, welche er in manchen Gegenden einzuschliessen pflegt (Kugel-Porphyr; Porphyre en boules).

Im festen Gestein erscheinen die Kugeln meist nicht als solche, sondern drusenartig. Sie erlangen die Kugel-Gestalt erst deutlicher durch Verwitterung der, sie zunächst begrenzenden, Masse, wodurch ihre Schaale mehr abgesondert wird.

Die Kugeln, theils aus einer, der Hauptmasse ähnlichen, nur mehr harten und dichten Substanz bestehend, theils chalzedon- oder hornsteinartig wechseln vom sehr Kleinen, bis zur Größe eines halben Fußes im Durchmesser.

Aber stets auf gewisse Weiten in der Felsmasse zeigen sie sich von ziemlich gleicher Größe; nicht kleine und große durch einander.

Bald bestehen die Kugeln, dem Ganzen ihrer Masse nach, aus derselben Substanz, bald erscheinen sie im Innern hohl und sind dann nur auf den Wandungen besezt mit sehr regelvoll ausgebildeten Bergkrystallen und mit Amethysten. Meist sind diese Klle unrein durch Eisenoxyd; auch begleitet von Eisenglimmer, oder überzogen mit Roth-Eisenrahm; ferner haben sie Kalkspath-Xlle aufgewachsen u. s. w.

Manche Kugeln füllt eine schwarze, erdige, sehr eisenreiche Substanz.

Die äußersten Theile der Porphyrmassen, auf welchen andere Felsarten ruhen, Mandelstein, älterer Sandstein u. s. w. zeigen sich stets am reichsten an solchen Kugeln.

Ausgezeichnetes Vorkommen des sogenannten Kugel-Porphyrs u. a. im Thüringer Waldgebirge, am Ansang der großen Porphyrlager über der ehrenen Kammer zwischen Winterstein und Ruhla, an der goldnen Brücke beim Schneekopf, auf der ganzen Strecke von Friedrichrode his zur Höhe der Kniebreche nach Klein-Schmalkalden hin u. s. w. (von Horr).

Die Kieselmasse der Kugeln, welche stets zugleich das Gestein der nächsten Umgebung mehr oder weniger durchdringt, verleiht ihnen größere Härte, als jene der porphyrischen Hauptmasse; daher widerstehen die Kugeln der Zerstörung besser, und wenn die Hauptmasse verwittert, so werden die Kugeln von Bächen oft auf weite Entfernungen fortgeführt.

Auf der Höhe des Kohlberges im Thüringer Waldgebirge findet man in der Dammerde die Kugeln in großer Menge zerstreut.

Hierher gehört wohl auch eine, wie es scheint, nicht häufig verbreitete Abänderung, des Feldstein-Porphyrs, wo der Grundmasse, in ungefähr gleichem Menge-Verhältnisse mit ihr, Körner von 4 bis 5 Linien Durchmesser, eingewachsen und fest mit derselben verbunden sind.

Körner und Grundmasse zeigen sich durchaus von gleicher Beschaffenheit; unrein roth, mit vielem Grau untermischt; beide enthalten Beimengungen von Feldspath-Theilchen, sparsamer auch von Quarz-Körnchen, und fließen vor dem Löthrohr leicht zu weißem Schmelz.

Vorkommen im Glashütten · Thal bei Ziegelhausen unfern Heidelberg.

Die Körner, vielleicht dennoch von größerer Festigkeit, als die Crundmasse, losen sich aus dieser und bilden dann ein Gerölle an den Abhängen der Porphyr-Berge.

Von beigemengten Theilen enthält der Feldst. Porphyr zumal manche Kiese.

Sou. a. Kupferkies, Leberkies (Altendorf bei Chemniz); Eisenkies; eingesprengt und in kleinen Würseln krystallisirt (See von Colzolino bei Madran).

Die Eisenkies-Einmengungen werden besonders in der Nähe der Erzgänge wahrgenommen. Sie finden sich mitunter selbst eingeschlossen in den Feldspath-Xllen des Porphyrs (Frauensteiner Gebirge in Sachsen). Seltner findet man darin Körner und kleine Kugeln von Kalkspath mit deutlichem Blätter-Gefüge.

So namentlich im Gobirge um Blankenstein in Böhmen, am Ballon de Giromagny in den Fogesen und em Fuse der Kruschen-Bezs unsern Bunese in Schottland.

Auch rother Granat, Epidot und Strahlstein aind manchem F. P. eingemengt.

Rother Granat; stumpfeckige Körner. Södseite des Harses, in der Greischaft Hohenstein. Die Epidote angeblich zwischen Linn und Chelsen in Massachusets.

Uebergänge zeigt die Felsart in Granit, in ältern Sandstein, in Gneiss.

In Granit, wenn die umgekehrten Verhältnisse von jenen eintreten, welche den Uebergang aus Granit in Porphyr bedingen (Seite 62).

Zwischen Feldstein - Porphyr und Granit bestehen überhaupt sehr denkwürdige Beziehungen, die auch schon den frühern Beobachtern, Saussum, Wanza und Dolomizu nicht entgangen waren.

Granit und Perphyr büsen da, wo sie einander herühren durch unmittelbare Auslagerung, wie u. a. im Schwarzwalde, das Eigenthümliche ihres Charakters mehr oder weniger ein.

In ältern Sandstein (rothes Todtliegendes); mit abnehmender Frischheit der Hauptmasse verlieren sich allmählig die unzersezten Feldsp.-Xlle, nur die aufgelösten sind noch vorhanden und neben diesen sparsame Quarzkörner. Auch die verwitterten Feldsp.-Xlle verfließen mehr und mehr mit der zersezten, nach und nach zu einem sichtbar Gemengten werdenden, Grundmasse; dagegen nimmt diese allmählig Bruchstücke anderer Felsarten auf u. s. w.

Gegend um Heidelberg; Schlossberg bei Baden.

"Oder sind diese Uebergänge nichts als regenerirte Porphyre, Zusammenhäufungen, gebildet, wie die umschlossenen Bruchstücke noch weich waren und nicht geeignet, daß ihre Umrisse im bindenden Teig bewahrt werden konnten?"

In diekschieferigen Gneiss; indem die Grundmasse nach und nach schieserig wird, sich zu deutlichem Feldspath entwickelt, und seinschuppiger Glimmer so häusig erscheint, daß er, zu großen Blättern verbunden, die Masse zertheilt. Schweiser Alpen (unter Suffers, in den Engen gegen Anders 21). L. v. BUCH, Magaz der Berlin. Ges. nat. Freunde; 111, 115.

Manche Feldstein-Porphyre nähern sich in ihrer Grundmasse mehr und weniger dem Perlstein.

So namentlich jene der Cegend von Glaskütte und aus dem Hliniker Thal in Ungarn.

Stellenweise schließt entschiedener Feldstein-Porphyr (dessen Teig vor dem Lötherohr leicht fließt) ausgezeichnete Perlstein-Parthieen ein.

Hliniker Thal.

Das sehr ungleichartige Verhältnis, in welchem, beim Feldstein-Porphyr, die Einmengungen gewöhnlich zur Hauptmasse stehen, muss nothwendig bei der Zersezzung dieser Gebirgsart Erscheinungen hervorrusen, sehr verschieden von jenen, welche die meisten rein-körnigen oder körnig-schieferigen Gesteine wahrnehmen lassen.

Aeußere Kräfte — und vielleicht nicht selten auch Ursachen im Mischungs-Bestande, und selbst in der Bildungsart der Felsart ihren Grund habend — ändern die Porphyre auf vielfache Weise; aber die Ganzen derselben, an Härte oft manche Granite übertreffend, büßen den Zusammenhang nicht ein.

Die Hauptmasse wird entfärbt, grau, weiß, oder überhaupt lichter; solche Erscheinung zeigt der Porphyr häufig, wo er zu Tag ausgeht. Der splitterige Bruch wandelt sich zum Unebenen und Erdigen; seltner haben Uebergänge in eine kaolinartige Substanz statt.

So u. a. swischen Trothe und Morl unfern Halle.

Nur ausnahmsweise trifft die Auflösung mehr die Hauptmasse, während die Einmengungen sich frisch zu erhalten wußten.

Die Feldspath - Xlle, Glanz und Durchscheinenheit verlierend, ihre Frische einbüßend, sind oft nur in dem Regelrechten ihrer Umrisse noch kenntlich; oder sie erscheinen als Flecken, die man nicht selten bloß bei verschieden auffallendem Lichte wahrnimmt. Sie wechseln, gleich dem Teige, ihre Farbe, und versließen entweder ganz in die sem. oder sie werden zu einer specksteinartigen, auch zu einer weißen thonigen Substanz.

Die Zersezzung der Feldspath-XIIe geht meist vom Mittelpunkte derselben aus; ihr Inneres ist oft schon zu Specksteinartigem geworden, während die äußern Theile sich noch fest und blätterig zeigen.

Bei dem Umgewandeltseyn der Feldspath-XIIe zu specksteinartiger Masse, finden sich nicht selten die geregelten Gestalten vollkommen erhalten, Kanten und Ecken scharf.

Besonders ausgezeichnet sieht man dies an des Porphyren in der Nähe des sogenannten Raubschlößschens bei Weinheim an der Bergstraße.

Die quarzigen Einmengungen widerstehen der Verwitterung länger; aber endlich verlieren auch sie ihre Durchsichtigkeit.

Die Glimmertheile sind meist aufgelöst; theils sieht man sie umhüllt mit einem weißen erdigen Ueberzuge.

Das Resultat solcher Umwandelung der porphyrischen Grundmasse und ihrer Einmengungen ist in häufigen Fällen ein erdiger Porphyr, der sogenannte Thon-Porphyr (Thonstein-Porphyr; Argilophyre; Porphyre argilleux; P. terreux; P. à base de Thonstein ou d'Eurite terreux; Claystone).

Auch der Mergelstein mancher ältern Schriftsteller gehört sam Theil hieher.

Der Name Thon-Porphyr ist nicht richtig, denn die Hauptmasse, ein weniger oder mehr umgewandelter Feldstein, weicht sehr ab vom gewöhnlichen Thon.

Dieselbe Bergmasse, oft der nämliche Fels zeigen nicht selten den Feldsteinteig des Porphyrs im vollkommen dichten unzersezten Zustande und in allmähligen Uebergängen bis zum Erdigen umgewandelt; darum ist die Aufzählung eines besondern Thon-Porphyrs nicht zuläßig.

Wenner's Thonstein und Generan's erdiger Felsit bezeichnen desselbe Mineral, d. h. einen aufgelösten Feldstein. Haur's Benennung: Reldspath compacte porphyrique décomposé, enthält in dem Ausdrucke zegleich die Beschreibung des Gesteins. Brongniaht, der den Thonstein Argilophyre nennt und ihn als eigenthümliche Felsart ansieht, unterscheidet verschiedene Abänderungen desselben, rothen, grauen u. s. w. (Dict. des scienc. nat.; III, Suppl. p. 2 etc.). Unter den von ihm aufgeführten Argilophyren dürsten indessen viele den Trachyten zugehören.

Der Feldstein-Porphyr mit weniger und mehr erdiger, in geringerm oder in höherm Grade zersezter Grundmasse ist in man-

chen Gegenden sehr verbreitet. Man hat zum Theil die Ansicht, dass er vorzüglich das jüngere Porphyr-Gebilde zusammensezzen solle.

Hieher u. a. die Gehirge um Baden-Baden; der Wachenberg unsern Weinheim in der Bergstrasse; in Sachsen besonders das Triebischthal best Meissen, Mohren zwischen Dresden und Freiberg, Gegend von Kohren unweit Altenburg, zumal bei Linda u. a. O.

Einen angeblichen Uebergang aus sogenanntem Thonstein in Schieferthon will Herr STEININGER beobachtet haben igeognost. Studien am Mittelrhein, 82 f.).

Die zersezzende Gewalt vermag, von der Oberfläche nach dem Innern, nur sehr allmählig vorzuschreiten, denn sie hat mit der allgemeinen Masse als einem im Ganzen mehr Gleichartigen zu kämpfen und bleibt beschränkt auf ihre ursprüngliche Richtung. Ist sie mächtig genug, den Widerstand zu überwinden, so ruft sie Spaltungen hervor, die bis zu beträchtlicher Tiefe das Gestein durchziehen, nach und nach sich weiter aufthun und endlich ein Zusammenstürzen des Ganzen zur Folge haben.

Bei diesem Zusammenstürzen theilen sich die, von den Klüften geschiedenen, und abgerissenen Massen in scharfkantige Blöcke; daher die zahllosen größern und kleinern Trümmer, die Haufwerke von frischeckigen Felsblöcken, welche, in wilder Verwüstung, an den Abhangen und bis hinunter in die Thaltiefen, die Porphyr-Berge, gleich mächtigen Wällen, umziehen.

Uebrigens muß die Verwitterung oft sehr ungleichmäßig einwirken auf die Felsart; denn man findet Porphyrmassen, welche hinsichtlich ihrer Zusammensezzung keine Verschiedenheit zeigen, und die dicht neben einander, theils zersezt sind in höherm oder geringerm Grade, theils noch vollkommen frisch und unverändert.

Verarbeitet widersteht der Porphyr den zerstörenden äußerlichen Gewalten weit länger. Zumal durch Politur, durch das Glattslächige, wird das Gestein sehr geschüzt gegen die Einwirkung der Wasser. Daher das treffliche Erhaltenseyn alterthümlicher Kunst-Denkmale aus Porphyr gesertigt, welche, vor langen Jahrhunderten, aus weiter Ferne nach Griechen, land und von da nach Italien gebracht worden. Sie finden sich, nicht selten mitten unter den Trümmern der Gebäude, die sie einst geziert, in vollkommen unverleztem Zustande.

Aus den verwitterten Bestandtheilen des Porphyrs entsteht ein mehr und weniger quarzreicher Sand.

Im Allgemeinen zeigt sich der Porphyr, zumal jener, der arm ist an feldspathigen Einmengungen, dem Pflanzen-Wachsthum wenig günstig; daher das Arme und meist sehr Einformige der Vegetation auf seinen Bergen. Senkrecht und nacht steigen die Felsmassen empos. Ihre Steilheit hindert jeden Absaz der, das pflanzliche Gedeihen bedingenden, Erdschichten; sie bieten oft selbst für die geringste Kultur keinen Baum. Nur mühsam win-

den sich rankende Pflanzen, namentlich Ephen, den engen Spalten hinan, häufig ohne die Berggipfel zu erreichen. Konferven und staub- und schorfartige Flechten bekleiden die Außenfläche der Wände.

Gerieben, oder beseuchtet, entwickeln manche dieser Konserven einen angenehmen Veilchen-Geruch; daher der Name Veilchenstein, welchen die Felsart in einigen Gegenden trägt.

Die an feldspathigen Einmengungen reichern Porphyre zerfallen schneller, gleichmäßiger und tragen, mitunter selbst auf ihren Höhen, Pflamen, welche sonst nur in sumpfigen Niederungen wachsen (wie u. a. Serratula tinctoria Line.).

Die Erde, durch Verwitterung der Porphyre sich bildend, wird gewöhnlich erst spät geeignet, das Wasser anzuziehen und zu halten; auch senkt, der vielen Klüfte wegen, das aufgenommene Wasser sich leicht der Tiefe zu. Daher ist ein solcher Boden nur Pflanzen diensam, die Wärme lieben und Trockene; wie z. B. Reben. Auf den Ackerbau wirkt porphyrischer Boden in der Regel nachtheilig; denn selbst zur Zersezzung organischer Nahrungsstoffe ist er, seiner häufigen kleinen Rollstücke halber und seines chemischen Bestandes wegen nicht sehr geeignet. Minder ungünstig ist der Einfluß, welchen er auf die Waldkultur hat.

Danbbar erkennt der Verf. die von Herrn Dr. BRONN d. J. ihm gutig mitgetheilten Boebachtungen über, die Vegetation auf Porphyren in der Heidelberger Gegend.

Der Feldstein-Porphyr ist theils ungeschichtet, theils geschichtet; aber meist sehr undeutlich, häufig findet man ihn nur abgetheilt in wenig regelmäßige Bänke.

Die Porphyre Ungaras sollen eine Ausnahme machen, und sich mehr deutlich geschichtet zeigen; sodann jene unsern Bosen.

Oft wird die Schichtung erst durch anfangende Verwitterung, durch gemeinsames Einwirken von Lust und Wasser, deutlich.

Bei der häufig sehr starken Zerklüftung des Gesteines, ist die Schichtung nicht selten schwierig erkennbar; sie versteckt sich unter den senkrechten Zerspaltungen.

Die Schichten wechseln in der Mächtigkeit von 1 bis 10 Fuß. Sie stehen oft mehr oder weniger senkrecht; ihre Klüfte sind dann weit und zuweilen auf große Strecken zu überschen.

Das Gestein zeigt säulenartige und plattenförmige Absonderungen.

Die säulenartigen Absonderungen sind Folgen erlittener Zersezung, welche regelmäßige, oft auf ihre ganze Ausdehnung kaum clas Streichen und Fallen andernde, aber in verschiedenen Riche tungen, oft ziemlich rechtwinkelig, einander schneidende Klüfte hervorruft.

Daher ist die Felsart in manchen Gebirgen auf weite Strecken in ihren obern Massen weit mehr der Säulen Zerspaltung unterworfen, als in den untern.

Die Säulen — oft sehr regelrecht, die Flächen bald gerade, bald bauchig, zylindrisch konvex und konkav, — die Kanten scharf, sind vier-, fünf-, seltner sechs-, sieben- auch neunseitig. Sia wechseln im Durchmesser von 1 bis 8 Zoll und 1½ Fuß und darüber. Theils haben sie pur eine Länge von 5, 6 bis 12 Fuß, theils stehen sie, über 60 Fuß hoch, senkrecht, nur nach dem obern Ende zu Etwas gekrümmt, parallel neben einander zu Tag aus und bilden, häufig dicht zusammen gefügt, so, daß die Absonderungen oft unmerklich werden, Säulenreihen nicht selten von einigen hundert Fuß Länge.

Ausgeneichnet findet man u. a. die säulenartigen Absonderungen in der Hohlgasse zwischen Wilhelmsfeld und Altenbach unfern Heidelberg.

Dem jüngern Porphyr scheint die Zerklüftung im Allgemeinen rnehr eigen, als dem ältern.

Die plattenformigen Absonderungen kommen u. a. am Ochsenberge Bei Kröllwis ansern Halle, dann im Tharander Walde bei Dresden vor.

Der plattenförmig abgesonderte Porphyr führt auch wohl den Nieuen Platten-Porphyr.

Offene Klüste, mitunter von beträchtlicher Weite, mit steilen Wänden und engem Ausgange, durchziehen nicht selten die Felsmasse.

Auf den Kluftslächen sieht man baumförmige Zeichnungen, auch eisenschwarze, metallisch glänzende Flecken, oder Ueberzüge von gelbem Eisenocker, von Thon, Steinmark, Speckstein, auch von Grau-Manganerz, und von sehr kleinen Flusspath-Xllen.

Da, wo die Klustwände mit einem drusigen Ueberzuge von Flusspath-Xllen behleidet sind, zeigt sich der Porphyr, ost anf nicht unbeträchtliche Weite, gesärbt wie jene Mineral Substanz. So z. B. zm Sandfelsen bei Halle blass violenblau; selbst die zu Speckstein umgewandelten Feldspath-Xlle tragen diese Farbe.

Unter die denkwürdigen Erscheinungen, von solchen offenen Klüsten geboten, gehört jene an der Sturmheyde im Thüringer Weldgebirge, aus welcher erwärmte Lust auszusteigen scheint, indem der Schnee daselbst stets wegschmilst. — Dagegen behält der Eisschacht üher Kammerberg in demselben Gebirge, auch in den heissesten Tagen des Sommers, Eis an seinen Wänden (v. Horr).

Auf gangartigen Rächnen umschließt der Feldstein-Porphyr: Quarz, Chalzedon, Achat, gemeinen Opal, Barytspath, Flusspath, Steinmark, Braun-Ei-

Digitized by Google

senstein, Kupfer- und Eisenkies, Roth-Eisenstein, Grau-Manganerz.

Quarz; die Gänge schmal, oft nur einige Linien stark, kaum zollweit von einander entfernt und mit einander auffallend parallel laufend; selten bis zu einem Fuß und darüber mächtig; erfüllt mit kleinen glänzenden Bergkrystallen.

U. a. bei Gunsenbach unsern Baden; grosser Beerberg im Thuringer Waldgebirge; zwischen Bärtelsdorf und Albendorf in Schlesien; die blauen Berge, südwärts Boston in Massachusets.

In der Nähe der Quarz-Trümmer ziehen sich die der Hauptmasse eingemengten Körner und Xlle von Quarz ost sehr zurück und verschwinden zuweilen selbst gans.

Chalzedon; sehr zarte Schnüren, auch eigentliche Gänge, begleitet von Quarz, Amethyst, Jaspis u. s. w. die Porphyrmasse nach allen Richtungen durchsezzend.

Feuersteinbuckel bei Altenbach unsern Heidelberg; der Chalzedon ist sehr karniolartig.

Achat; Verbindungen von Quarz, Amethyst, Chalzedon, Karniol u. s. w., welche in, vielartigen Richtungen folgenden, Adern das Gestein durchziehen.

Barytspath; Adern, auch Gänge von nicht unbeträchtlicher Mächligkeit; bis 2 Lachter und darüber; oft in sehr regelrecht ausgebildeten Xllen; begleitet von Kalkspath, auch von Bergkrystall, Flusspath, dann von Bleiglanz, von Malachit, Kupferkies, Roth-Eisenstein u. s. w.

Schriesheim unsern Heidelberg (in der Nähe der Gänge ist die Felsart stets zersezt); Giebichensteiner Rabenstein bei Halle, Taleferthal bei Bozen u. v. a. Q.

Flusspath; blasviolenblau, auch grün; nur einen Zoll mächtig.

Giebichenstein und Petersberg bei Halle.

Steinmark; fleischroth; die Gänge meist sehr schmal, mehr bloße Adern und unregelmäßig; die Gangmasse mit dem, häufig etwas aufgelösten porphyrischen Neben-Gestein gewöhnlich fest verwachsen.

Sachsen (Rochliz).

Braun-Eisenstein.

Langenthal sudwestwarts vom Donnersberg.

Eisen- und Kupferkies; schmale Gänge; mit Malachit, etwas Bleiglanz und vielem Bergkrystall.

Rioa di Sersa, Monte Casteriere, See von Colsolino unfern Madran.

Roth-Eisenstein; mit Kalkspath, Roth-Eisenrahm und Nestern von Grau-Manganerz; Mächtigkeit ein halbes Lachter. Kühberg, ostwarts von Schmalkalden (im sogenannten Codegraber Stellen).

JORDAN, min. Reisebemerk.; 96 und 97.

Grau-Manganerz; kleine gangartige Spalten füllend. Gegend der Ilm- und Gera-Quellen im Thüringer Waldgebirge.

Mit dem Manganerz finden sich zuweilen Roth-Eisenstein, Barytspath, Kalkspath, Steinmark, Quarz u. s. w.

Hars (Harsburg, Mönchberg unweit Ilefeld).

Auch Quecksilbererze, namentlich Zinnober, sollen auf schmalen Gängen und Klüften im Porphyr vorgekommen seyn.

So u. a. am Lemberg westlich von Bingert an der Nahe.

F. v. OEYNHAUSEN, NOEGGERATH'S Gebirge in Rheinland-Westphalen; 1, 23q.

Untergeordnete und fremdartige Lager werden im Porphyr fast ganz vermisst. Zu den denkwürdigsten gehören die Kohlenblende-Lager, welche er einschließt.

So namentlich bei Schönfeld unweit Frauenstein im Erzgebirge.

In der Nähe der Kohlenblende – Lager verliert der Porphyr seine gewohnte Beschaffenheit mehr und weniger. Die eingemengten Klle zeigen sich der Hauptmasse minder fest verbunden, das Ganze nähert sich, zumal in den die Kohlenblende – Lagen trennenden Schichten, allmählig dem Kohlen – Sandstein.

Auch Steinkohlen erscheinen dem F. P. einge-lagert.

Jaspislagen, 3 bis 4 Zoll mächtig wechseln damit, Angeblich am Kalvarienberge bei Schemnis in Ungarn.

Die Schule Werner's, den Porphyr zu den Gebilden der Urzeit zählend, unterscheidet eine ältere und eine jüngere Formation desselben. Jene gilt als in gleichförmiger Lagerung in Gneiß, Glimmer- und Thonschiefer vorkommend; von dieser nimmt man an, daß sie in abweichender, übergreifender und meist abgebrochener Lagerung auf ältern Urfelsarten ruhe. In neuerer Zeit werden sehr gegründete Zweifel darüber angeregt, ob es, den in Urgesteinen angeblich eingelagerten, oder vielmehr in denselben gangartige Räume füllenden, Porphyr abgerechnet, eine selbstständige Urporphyr-Formation gebe; und so ist man geneigt, diese Felsart theils als Glied der Uebergangszeit zu betrachten, theils als dem ältern (rothen) Sandstein zugehörig.

Mauche Erscheinungen, von Porphyren geboten, dürsten (wenigstens

bel vielen unter ihnen) auf eine Bildungsweise hindeuten, ähnlich jener, welche in neuerer Zeit siemlich allgemein für die Basalte angenommen wird. Und überall, wo von Feldstein-Porphyren die Rede ist, welche als eingelagert in ältern Gesteinen gelten, dürften neue sorgsame Untersuchungen nichts weniger als überflüfsig seyn.

F. P. auf Lagern in Thonschiefer.

Terelthal, awischen Kobi und Stepen-Zminde (v. Enchutaps).

- F. P. auf Granit gelagert und bedeckt von Thonschiefer (Böhmen), oder von ülterm Sandstein und mit diesem wechselnd (Handschuchsheim unfern Heidelberg).
- F. P. auf Gneifs ruhend; die Lagerung abweichend und übergreifend.

Zwiechen Freiberg und Therend u. s. s. O.

- F. P. gelagert auf Glimmerschiefer und mitunter überlagert von Thonschiefer,
- F. P. auf Thonsohiefer, in abweichender und übergreifender Lagerung.

Der auf Gneiss und Thonschiefer ruhende F. P. sext meist nur die Gipfel der Berge zusammen, äussorst solten bedeckt er die Abhänge.

F. P. auf Grauwacke gelagert.

Tyrol, die Thäler von Fassa, Fiemme und Cembra; Hars (Mittelberg; Bärenthal bei der Lauterberger Kupserhütte).

F. P. aus dem ältern Sandstein - und Kohlen-Gebilde — in welchem er weniger häufig eigentliche Lager, als vielmehr stehende Stöcke auszumachen scheint — em porsteigend, und Hügel bildend, die glockenformig, oder Kuppeln ähnlich gestaltet, und mitunter aus konzentrischen Lagen zusammengesezt sind. Auch dem Kohlen-Gebilde aufgelagert (v. llum-boldt; Bouí).

Gogend um Halle (Galgenberg, Sandfelsen, Giebichenstein, Petersborg, Weißenstein u. s. w.); Uler der Etsch, zwischen St. Peter und Saifs.

F. P. den ältern Sandstein unmittelbar hedekkend, oder in übergreifender Lagerung auf dem selben ruhend.

Grafschaft Hohenstein, auf der Sudseite des Harses.

F. P. gangartige Räume im Gneisse erfüllend (Ström), auch im Thonschiefer (Bour).

Ersgebirge; Böhmer - Waldgebirge.

Die sogenannten Gange haben kein beständiges Streichen und endigen oft sehr plözlich. Manche schließen Bruchstücke des Neben-Gesteines

Scharfeckige Bruchstücke, auch Rollsteine von Feldstein-Porphyr in einer gleichnamigen Grundm asse liegend, und auf solche Weise eine Art Konglomerat (Trümmer-Porphyr, Porphyr-Brekzie) bildend.

Die Hauptmasse des gebundenen Porphyrs anders gefärbt, auch verschieden in Absicht auf Frischheit'von jener des bindenden.

Wird das Bindemittel durch einen Teig ersest, der dem des ältern Sandsteines (rothes Todt-Liegendes) entspricht, so ist das Gestein oft nur Abanderung dieser Felsart.

Am Schlossberge unsern Baden Baden findet sich der sogenannte Trümmer-Porphyr vorzüglich ausgezeichnet.

Zum Trümmer-Parphyr gehören wohl manche perfidi breceinti Italiafber Kunstler.

Gehört der P., welcher auf Gangen im Steinkahlen-Gebirge sich findet, hieher?

FREIESLEBEN, v. MOLL'S Jahrb. d. B. u. H.; IV. b, 56.

Dem Porphyr-Gebirge, das es selten zusammenhängende Reihen, sondern meist zerstückte, zerrissene Gebirge bildet, ist eine besondere Auszeichnung durch das Mahlerische der Gestalt-Verhältnisse seiner Berge, durch das Kühne ihrer Formen verliehen. Steil, fast unersteiglich erheben sich die hohen Kegel aus den sie umlagernden jüngern Gebilden, oder aus flachen weiten Thälern. Unabhängig von einander, ohne sichtbares gegenseitiges Verband, erlangen sie, durch solche Isolirung, den Schein beträchtlich größerer Höhe und machen, oft aus weiter Ferne schon, die Natur des Gesteines kenntlich.

Die einzelnen kegelförmigen Berge, nicht selten weit ausgedehnt, endigen in scharfen, oft sehr schmalen Rücken, auch in wahren zackigen Kämmen, nur ausnahmsweise in Platteformen. Die Kuppen sind rund; die Abhänge steigen nach allen Seiten unter einer scharf abgeschnittenen schiefen Fläche prallig auf; sie sind meist sehr felsicht und erscheinen überdeckt mit zahllosen Rollstükten. Die mächtigen hohen Felswände sind schroff, fast senkrecht, klippig, mit scharf hervortretenden Ecken.

Zumal da ist die Felsenbildung malerisch, wo das Gebirge von Bächen häufig durchbrochen ist.

Das Porphyr-Gebirge hat meist enge Thäler, tiese Schluchten, schaudervolle Akgründe mit wild über einander gehäusten Felsmassen.

Im Ganzen muß der Feldstein-Porphyr als eine, mehr auf besondere Gegenden beschränkte Bildung gelten.

Bergstrasse; an verschiedenen Stellen um Heidelberg, so namentlich bei Handschucksheim, Schriessheim, Dassenheim, Weinkeim u. s. w. Schwarswald; bildet mehrere der Gebirgehöhen, wie u. a. bei Neustadt in der Hölle u. s. w. — Schlofsberg bei Baden.

Gegend um Kreuznach an der Nahe.

Cebirge des Mittelrheins, Petersberg bei Neunkirchen, Kanton Waldern; Wallhausen und Nohfelden bis Birkenfeld; der Donnersberg u. a. O.

Vogesen, Gegend von Giromagny.

Thuringer Waldgebirge; die am weitesten verbreitete, das Gebirge recht eigentlich bezeichnende Felsart, so, dass dasselbe vorzugsweise dem Namen eines Porphyr Gebirges verdient; die größten Berge, die erhabensten Gipsel bestehen daraus, wie u. a. der Schneekopf, der Inselsberg u. s. w., von lesterm sezt Porphyr den ganzen Gebirgsrücken ausammen gegen Südost.

Gegend um Halle, der Galgenberg, der Giebichensteiner Rabenstein, der Sandfelsen u. s. w.

Schlesien (Fürstenthum Schweidnis u. a. G.).

Ersgebirge Sachsens; sehr verbreitet.

Böhmen, Saatser Kreis u. a. G.

Ungarn.

Tyrol, Eisack-Thal, Collmann, Bozen, Pergine u. s. w.

Frankreich, Departements von Morbihan, von Finistère und der Nordküsten.

Norwegen, zwischen Angersklief und Rico, Feiringen, Drammen B. s. w.

Schweden, Berge um Elfdalen.

Schottland, nordwärts von Stonehaven, Insel Arran u. a. O.

Massachusets, zumal in den Boston nach Norden und nach Süden begrenzenden Bergen, bei Malden, Linn u. s. w.

Zu den denkwürdigen Eigenthümlichkeiten mancher Porphyr-Gebirge gehören endlich noch die, aus denselben hervortretenden, Salzquellen. Um Kreuznach z. B. hat man sie selbst bloß innerhalb der Grenze dieses Gebirges entdecken können und namentlich nur in den tief eingeschnittenen Thälern; Bohr-Versuche ließen, bis zu einer Teufe von mehr als 240 Fuß, nichts als Porphyr erkennen. Auch am Giebichenstein unfern Halle kommt Salzwasser aus dem Porphyr-Gebirge.

F. v. OETNHAUSEN, NOEGGERATH das Gebirge in Rhoinl. Westphal; I, 226 and 227; von BONNARD, Ann. der M.n.; VI. 522.

Nach Kerenstein quellen die Soolen bei Halle aus Muschelkalk.

Da, wo der Feldstein-Porphyr der Einwirkung des Feuers von Erdbränden ausgesezt gewesen, verräth er bald weniger, bald mehr seinen chemaligen Zustand. Im leztern Falle ist er bloßerhärtet und spröde geworden; die Grundmasse erscheint meist gesleckt, braun und roth; die Quarz-Xlle und Körner sind in der Regel noch unversehrt u. s. w.

Ben bem Berleger Diefes Werts ift bis gur Oftermeffe 1823 unter andern Folgendes erschienen.

Chezy, Selmina v., Sandbuch für Reisende nach Seidelberg und in feine Umgebnigen, nach Mannheim, Schwehingen, dem Odenwalde und dem Nedarthale. 2. Aust. Auf Belinpap. mit 24 Ansichten, 5 Planen und 1 Karte von Streit. 8. Broch. 6 fl. — 4 Thir.

— Gemalbe von Seidelberg, Mannheim, Schwehingen, dem Odenwalde und dem Neckarthale. Wegweiser für Neisende und Freunde dieser Gegenden. Zweyte Aust. Mit 4 Planen und 1 Karte von Streit. 3. Broch. 3 fl. — 2 Thir.

Dabl, &. R. (Großbergogl. Seff. Airchenrath), Sifforisch-fatifisches Banorama bes Rheinftroms von Bingen bis Cobleng.
Ober Beschreibung aller an und auf dem Rheine in dieser Strede
gelegenen Ritterburgen, Schlöffer, Festungen und andern Mertwürdigkeiten. Nebst einem Unhange vom Bohannisberge im Rheingau. 8. In radirtem Umfchlage broch. 1 ft. 30 fr. — 1 Thlr.

Gensler, D. B. C. (Geh. Buftigrath und ord. öffentl. Lehrer der Rechte zu Beidelberg), Anleitung zur gerichtlichen Praxis in bürgerl. Nechtsfireitigkeiten, verbunden mit theoretischen Darftellungen und Bemerfungen. Erfter allgemeiner Theil. gr. 8.

5 fl. — 3 Eblr. 8 ar.

- Mechtsfälle für die Proces Praxis. Rebst Inhalts - Register. gr. 8. 4 fl. 24 fr. — 2 Eblr. 22 gr.

Belwig, Amalie v. (geb. v. 3mboff), Die Sage vom Wolfsbrunnen. Mabrchen. Zwepte Aufl. Mit 1 Rupf. 8. Broch. 1 fl. — 16 gr.

Broch. Reisende. Swevte Aust. Mit 1 Kupfer. Broch. Auf Franz. Drudvelin 1 fl. 30 fr. — 1 Ehlr. Auf weiß Drudpapier 1 fl. — 16 gr.

Schelber, g. K., Lebens- und Formgeschichte ber Pflanzenwelt.
Grundzüge seiner Borlesungen über die physiologische Botanik.
Sandbuch für seine Buhörer und gebildete Naturfreunde. 3.
Erfter Band.

2 fl. 24 fr. — 1 Thlr. 14 gr.

Schreiber, A. (Grofferzogl. Bab. Hofrath und historiograph), handbuch für Reisende am Rhein von Schafhausen bis holland, in die schönften anliegenden Gegenden und an die dortigen heile quellen. Dritte durchaus umgearbeitete, verbesse u. sehr verm. Auflage. Mit 2 neuen Karten, gez. vom Prof. Brühl in Mainz und in Kupfer gest. von & heb. Broch. 5 fl. — 3 Ehlr. 8 gr.

Daffelbe mit 8 Stabteplanen, nämlich: von Bafel, Strasburg, Mainz, Frankfurta. M., Coblenz, Bonn, Coln und Duffelborf.

5 fl. 36 fr. — 3 Ehlr. 18 gr.

Schreibers, A., Auszug aus seinem Handbuche für Reisende am Rhein von Schaffbausen bis Holland 2c., enthaltend die Rheinreise von Mainz dis Düsseldorf. Nebst einem Anhange, die Mainreise von Mainz dis Aschaffenburg enthaltend. Mit 1 Karte. 1823.
Auch unter dem Titel:

Schreiber, A., Tafchenbuch für Reifende am Rhein von Mainz bis Duffelborf. Auszug aus bem Werte: Sandbuch für Reifende am Rhein von Schafhaufen bis Holland ze. Rebft einem eigenen Anbange, die Mainreise von Mainz die Aschaffenburg enthaltend. Mit 1 Marte. 1823. Gebunden in Futteral 3 fl. — 2 Thir. Schweiber, A., handbuch für Reisende nach Baden im Großberzogthum, in das Mutgthal und auf den Schwarzwald. Nebst einer Auswahl der intereffantesten Sagen aus dem alten Alemannien. Mit einer Anleitung zum wirffamen Gebrauch der Bader in Baden. Ansgade für 1823. Auf Franz. Belinpapier, mit einer netten Aarte von der Gegend von Baden, vom Murgthale und vom Schwarzwalde, und 9 Ansichten von Primatest. Mit allegerischem Amschlage. Broch.

Ditto auf Drudpapier 3 fl. — 2 Thir.
— Auswahl der intereffanteften Sagen aus den Gegenden des Rheins und des Schwarzwalds. Mit 1 Aupf. Br. 1 fl. 12 fr. 18 ar.

Auf Belinpapier, ohne die Anfichten, 3 ff. 30 fr. - 2 Ebir. 8 ar-

- Cornelia. Tafchenbuch für Teutsche Franen auf die Jahre 1820 bis 1823. Mit Aupfern. Beder gabrg. 2 fl. 43 fr. - 1 Thir. 20 gr.

Malerifche Reife nach heibelberg, in 10 Blättern, gezeichnet nach ber Ratur von &. &. Mever, genochen von hegi, hurlimann, C. Meichelt, &. &. Meyer und C. Rorborf, und forgfältig coloriet nach Angabe und unter Aufsicht bes Beichners. Wit bem notbigen Terte. Groß Kol. 66 fl. — 44 Eblr.

Schreiber, A., Bollfändiges Semalde der Rheinlande, von Schafbaufen bis holland, und der schönken anliegenden Gegenden. Mit 40 Aupfern, gezeichnet und gestochen von Brof. Roug. Schöne Ausgabe in groß 4. auf geglättet Belinpapier. — Auch unter dem Titel: Anleitung auf die nüblichste und genusvollste Art den Abein von Schashaufen bis holland, und die Bader am Taunus, so wie Aachen und Spaa zu bereisen. Mit den Abstechern: I. Bon Strafburg nach Baden und in das Murgthal; II. von Mannheim nach der überrheinischen Pfalz; III. über heidelherg, die Vergüraße, nach Darmstadt und Frankfurt; und den interessantenen Sagen aus der Gegend des Rheins und des Taunus. Dritte durchaus verbesserte und sehr vermehrte Auslage.

 \$\text{Treis auf 1. Gorte Belinpap.}
 44 fl. — 29 Thlr. 8 gr.

 n
 2.
 n
 38 fl. — 25 Thlr. 8 gr.

 n
 3.
 n
 28 fl. — 13 Thlr. 16 gr.

Balerifche Reife am Rhein, von den Bogefen bis jum Siebengebirge. Bon A. Schreiber, Großt. Bab. Pofrathe u. Historiographen. Mit 40 von Brof. Roug nach der Natur aufgenommenen u. rad. Blättern. Fol. Gebunden, in Futteral. 24 fl. --- 16 Thir.

Der Rheingam bis Bingen. In feche Anfichten nach ber Ratur geg. und rabirt vom Brof. Roug. 4 fl. — 2 Thir. 16 gr.

Der Abein von Bingen bis Coblenz. In 12 Anfichten nach der Ratur gezeichnet und radirt vom Prof. Rong. 3 fl. — 5 Thir. 8 gr. Colorirt 22 fl. — 14 Thir. 16 gr.

Malerifche Reife an ber Mofel von Cobleng bis Trier. In 12 Blattern, geg. von Fries, Aung, Mottmann, Zeller, und geft. von Degi, Aung und Schnell- Quer Fol. Mit Tegt. Bor ber Schrift 33 fl. — 22 Thir. Mit ber Schr. 16 fl. — 10 Thir. 16 gr. Now So los



Digitized by Google

